

CELE
AFRICAN MUSEUM
OF NATURAL HISTORY

BULETINUL
SOCIETĂȚII DE ȘTIINȚE

DIN

BUCURESCI — ROMÂNIA

CHEIUL DÂMBOVITEI, 10.

BULLETIN DE LA SOCIÉTÉ DES SCIENCES

DE BUCAREST — ROUMANIE.

QUAI DE LA DAMBOVIȚA 10.

APARE SUB DIRECȚIUNEA SECRETARULUI GÉNÉRAL ȘI A COMITETULUI DE REDACȚIE

EL CUPRINDE: PROCESELE-VERBALE ALE ȘEDINȚELOR SOCIETĂȚII ȘI MEMORIILE PRESENTATE, CONFERINȚELE FĂCUTE ÎN SÎNUL SOCIETĂȚII, PRECUM ȘI DĂRI DE SĂMĂ RELATIVE LA LUCRĂRILE NOI FĂCUTE ÎN STRĂINĂTATE; VA CONȚINE DE ASEMENEA BIOGRAFIA OMENILOR ILUȘTRI ȘI LUCRĂRILE FĂCUTE DE ROMÂNI ÎN STRĂINĂTATE SAU PUBLICE ÎN STRĂINĂTATE DESPRE ROMÂNIA.

PREȚUL ABONAMENTULUI ANUAL: 25 LEI ÎN ȚARĂ ȘI STRĂINĂTATE.

Prix de l'abonnement annuel: 25 Frs. pour le pays et pour l'étranger.



BUCURESCI
INSTITUTUL DE ARTE GRAFICE CAROL GÖBL
Furnisor al Curții Regale
16, STRADA DOAMNEI, 16
1898

brunâtres parfois peu visibles. Labre jaunâtre, très transversal, au moins deux fois plus large que long, très obtusément arrondi en avant.

Longueur 14—15 mill.; largeur 7,7—8 millimètres.

Novo Friburgo (Müller) Musée Royal de Belgique et ma collection.

Espirito Santo (Coll Fruhstorfer) K. K. Hof Museum Vienne et ma collection.

Le musée de Vienne possède aussi un autre exemplaire de cette espèce, de la collection Signoret, étiqueté *Europa*?² surement par erreur et nommé à tort *Ilyocoris cimicoides*, avec lequel il ne saurait être confondu malgré son apparente ressemblance avec cette espèce.

Outre sa grande taille qui permettra facilement de la reconnaître, cette nouvelle forme est aussi très remarquable par le bord antérieur de son pronotum non tronqué droit entre les yeux comme chez les autres espèces du genre, mais très obtusément sinué, un peu dans le genre des *Ambrysus* quoique d'une façon beaucoup moins apparente.

STUDII GEOLOGICE ÎN DISTRICTUL SUCEAVA

DE

SAVA ATANASIU

II

CALIMANII ȘI BASINUL NEGREI

«Begriffe ohne Anschauungen sind leer;
Anschauungen ohne Begriffe blind» Kant

Caractere morfologice. (1)

Regiunea, de care ne ocupăm, alcătuesce singură colțul Nord-Westic al Moldovei. Ea are forma unui triunghiū aprópe equilateral a cărui virf de West este în «Triplex confinium» iar laturea opusă îndreptată esact N—S, este formată de linia de ruptură, care mărginesce la interior masa sisturilor cristaline între Șarul Dornei la Nord și Gura Drăgoesei în Sud. Lungimea acestei laturi este de 16 km. Laturea de Nord-West, este în întregime aședată pe granița către Bucovina; începând din «Triplex con-

(1) Harta topografică a statului-major român, foile: «Drăgoiasa» S. VII Col. N. «Dorna» S. VII Col. N, din «Neagra Șarului» S. VI Col. M și foaia respectivă din charta geologică).

finium» (1650 m.) prin vârful *Lucaciū* (1777 m.) și până în vârful *Șerbel* (1650 m.), ea formeză linia despărțitoare a apelor între Neagra din Bucovina și Neagra Șarului; din vârful *Șerbeii* însă ea urmăzeă cursul Sărișorului de graniță până la gura lui în Neagra. Lungimea acetei linii este de 18 km. Laturea de Sud-West, aședată pe granița Transilvaniei, trece pe sub vârful *Pietrele roșii* (1700 m.) lăsându-le în Transilvania, urmăzeă pîriul Tăeturei, apoi pe Haita până la gura ei în Neagra. De la gura Haitei și până la gura Drăgoesei nu mai avem nici o limită naturală; linia urmăzeă peste *Caliman Cîribuc* (1460 m.), pe sub vârful Calimanilor (2013 m.), tae terasele Buccinișului și a Deluganului, și urmăzeă apoi pîriul Drăgoesei. În linie aeriană lungimea ei este aprópe 19 km.

Alcătuítă mai în întregime din marginea unui plató eruptiv înalt, aședat în fața masei interne abrupte a șisturilor cristaline, acéstă regiune cuprinde în partea sa de Nord-Est, unde masele eruptive nu au reușit a se alipi de masa șisturilor cristaline, o escavațiune considerabilă în raport cu înălțimele înconjurătoare. Acéstă escavațiune, deschisă numai în colțul de Nord al triunghiului prin valea Negrei, formeză cea ce se numesce *basinul Negrei* (1). Luind ca medie a înălțimeii platoului eruptiv 1800 m., a masei cristaline 1600 m. și a albiei Negrei între Neagra-Șarului și Șarul Dornei 900 m., urmăzeă că între basenul Negrei și înălțimele imediat înconjurătoare avem o deosebire de nivel fórte bruscă cuprinsă între 700 și 900 m. În trecut acéstă escavațiune a trebuit să fie mult mai adîncă de cât cum o vedem astăzi, căci pe când acțiunea distructivă a agenților atmosferici a contribuit tot-d'auna la micșorarea înălțimilor înconjurătoare, acțiunea acumulătoare a cursurilor de apă a tins tot dea-una a umplea golul rămas. Ambele aceste acțiuni opuse în efectele lor, au lucrat decî în același sens, adică pentru micșorarea contrastului.

Ceva mai la West, aprópe în centrul platoului eruptiv, la isvórele Negrei și a Dornei avem *Caliman Isvoru* (2031 m.) și *Petrosul* (2102 m.); resturi micșorate de sigur, a înălțimeii de altă dată a platoului eruptiv.

Cum e de așteptat din configurațiunea terenului, tóte cursurile de apă ce udă escavațiunea Negrei, sunt orînduite radial convergênd către centru. Un singur curs de apă, Neagra, care 'și ia origina pe linia despărțitoare a apelor între Bistrița și Mureș, pe înălțimele cele mai mari ale platoului eruptiv (Haita în *Petrosul* și Neagra în *Caliman-Isvoru*), formeză pórtă de eșire a tuturor acestor cursuri de apă către valea Bistriței. Marginea platoului eruptiv, care înconjură escavațiunea Negrei în Sud, Vest și Nord-West, presintă în Sud-West, între *Piciorul Smida nouă* și *P. Pâlcului*, un unghiū intrând, pe unde Neagra scapă din masa eruptivă, pentru a-și urma drumul mai ușor întâi în direcțiunea S.W.-N.E. pe lângă marginea su-

(1) Cred că numele de «Escavațiune» ar corespunde în românesce la expresiunea de «Wanne» întrebuințată de *A. Penck* pentru forme de teren analóge.

dică a escavațiunei până *In Liniște*: aci întâlnind în cale-î marginea abruptă a șisturilor cristaline, încercă numai pe o mică distanță o deviație spre Nord, urmând exact linia de ruptură până dincolo de Șarul Dornei; de aci însă și până la vărsarea ei în Bistrița își reia direcția primitivă S.W.-N.E. Tot în prelungirea acestei linii spre N. E. își urmăze și Bistrița străbaterea în masa șisturilor cristaline până la Chei. Dincolo de masele eruptive Mureșul și Sameșul, după eșirea din aceste mase, își urmăze de asemenea cursul lor în basînul neogen transilvan, tot în direcția N.E.-S W. Vom vedea îndată concludsiunile la care ne pot duce aceste raporturi hidrografice.

Să considerăm întâi cursurile de apă cari se cobor în escavațiunea Negrei din partea de Est, adică din masa șisturilor cristaline. *Linia despărțitoare a apelor între Bistrița și Neagra este așezată aproape imediat pe marginea vestică a masei șisturilor cristaline.* Acestă linie începe în Nord cu vârful Șarul Dorna (1.518 m.), trece prin muntele Rusului (1.540 m.) vârful Ialoviț (1.616 m.) și se termină în Sud cu Dealul Vinăt (1.640 m). Depărtarea acestei linii de linia de ruptură *Calimănel-Drăgoiasa*, nu trece peste 4 km., pe când depărtarea ei de albia Bistriței trete de 16 km. Negrișóra își are origina sub Dealul Vinăt, la 1 km. depărtare de marginea Deluganului, așa că străbate mai în întregime de la West la Est masa șisturilor cristaline. Un pas mai departe 'l face Neagra Broștenilor; ea luându-și origina în platoul eruptiv, străbate întreaga masă cristalină între gura Drăgoesei și Broșteni. Din cele spuse urmăze dar că: *cursurile de apă care udă masa șisturilor cristaline la Est de linia de ruptură, nu sunt orînduite simetric de o parte și de alta a marelui anticlinal, ci își au origina în marginea vestică a șisturilor cristaline.* Explicarea acestei dispozițiunii hidrografice nu o putem găsi de cât în faptul că în trecut marginea internă a arcului carpatic se întindea mai departe la West de cât cum o vedem astă-zi. Rîurile cari străbat masa șisturilor cristaline de la West la Est ca Bărnaru, Bărnărelu, Negrișóra, au trebuit primitiv să-și ia origina din jumătatea estică a unui anticlinal așezat mai la West de cât cel pe care'l vedem astă-zi, care însă a fost rupt în prăbușirea marginei interne a arcului carpatic.

Punându-ne în ipotesa că anticlinalul rupt era mai înalt de cât cel existent de la Est, atunci străbaterea acestuia de rîurile mai sus menționate se esplică în chip natural numai prin acțiunea eroziunei. În casul însă când anticlinalul de West nu întrecea în înălțime pe cel actual, atunci nu ne rămâne altă posibilitate pentru a explica străbaterea acestuia de rîuri a căror origină e mai jos de cât cóma lui, de cât să admitem că acest anticlinal s'a ridicat posterior în calea unor rîuri a căror curs era deja stabilit în direcțiunea West-Est. Ridicarea făcându se însă treptat, eroziunea apelor a putut să se fie în echilibru cu ridicarea solului. Am avea dar în acest cas, în Bărnaru, Bărnărelu și Negrișóra, așa numite de Hil-

ber, *văi antecedente*, adică văi mai vechi de cât dislocațiunea pe care o străbat. O explicare prin *erosiune regresivă* cum o numește Löwl (rück-schreitende Erosion) este în cazul nostru neaplicabilă, căci atunci ar trebui că dispozițiunea hidrografică a masei cristaline să se apropie mai mult de simetrie. Urmază dar că *râurile, cari străbat masa șisturilor cristaline de la West la Est, sunt mai vechi de cât cele așezate pe marginea vestică spre escavațiunea Negrei*.

Aceste din urmă și au stabilit cursul lor mai târziu, după ce ruptura masei cristaline s'a făcut; ele sunt deci mai scurte și căderea lor mai repede. Și raporturile hidrografice ca și împrejurările tectonice ne duc deci tot la aceeași concluziune, adică că *marginea de West a masei șisturilor cristaline presintă caracterele unei rupturi*.

Un caracter deosebit presintă *Călimănelul și Drăgoiasa*.

Aceste 2 pârae *curg exact unul în prelungirea celui lalt*, în direcțiunea N.-S., și *desemnază prin cursul lor contactul între șisturile cristaline și masele cruptive* ale Călimanilor. Pricina, care le-a dat naștere, este de natură tectonică și am putea cu dreptul să numim aceste văi, *văi de ruptură*. Un mic prag de câte-va decii de metri format de un colț eruptiv al Deluganului lipit de Piciorul Corganului, le desparte, așa că nu cu multă muncă s'ar putea devia Neagra Broștenilor de la gura Drăgoesei în Neagra Dornei și într'un viitor relativ nu tocmai îndepărtat, acțiunea eroziunii va îndeplini această captare. Avem deci aci în miniatură, ceia ce pe scară mare este reprezentat între isvórele Mureșului și a Oltului, despărțite tot prin un prag eruptiv alipit de șisturi cristaline.

Cât se atinge de văile, care străbat platoul eruptiv, configurația lor caracteristică stă în legătură cu constituția petrografică și rezistența deosebită a solului în care sunt săpate. Pe când în marginea de Est, din șisturi cristaline, văile sunt în formă de V cu ramurile mai mult sau puțin înclinate și cómele despărțitoare ascuțite, la văile din platoul eruptiv întâlnim în general părăi verticali și cómele despărțitoare sunt lățite, așa că unindu-le am reconstitui marginea platoului rósă de ape. Exemple admirabile se vđd pe pâriul Buccinișului, pe Neagră, la gura Haitei, apoi pe Haita în sus, pe Răchitiș, Panace, etc., care 'mă au reamintit sceneriile impunătoare din regiunea porfirurilor din Tirolul sudic (Eggenthal).

În privința *acoperișului vegetativ*, impresiunea care am căpătat-o din colțul Moldovei este că o pustiere din cele mai fără rezervă s'a exercitat în toate părțile asupra pădurilor, încât din acest punct de vedere este una din regiunile cele mai proprii pentru studiul terenu uđ din totă partea muntoasă a districtului. Un contrast din cele mai isbitóre îl observăm când mergem pe graniță; pe când la noi mai pretutindinea solul e gol, ori unde se vede câte un petec de pădurice tînără, în Transilvania se ridică pe graniță ca un părete păduri seculare.

Două sau trei specii de *Vaccinium* (afin și merișor) și tufe isolate de

Juniperus, mai acopere aproape singure stîncele. Pricina acestei pustiiri relativ recente, este simplă. Moșnenii Dorneni nu văd nici un folos imediat în păduri; ei voesc înainte de toate să-și facă poeni pentru hrana vitelor. Resultatul la care se va ajunge însă, de se va continua fără rezervă stîrpirea pădurilor, va fi că într'un viitor, nu tocmai îndepărtat, totul va rămănea stîncă goală.

Intr'o regiune înconjurată de toate părțile de pante repezi, este nevoie mai mult de cât ori și unde de cruțarea pădurilor.

Originea escavațiunei Negrei. Escavațiuni analoge cu aceia pe care o vedem în colțul Moldovei, sunt un fenomen general la marginea internă a Carpaților estici; pretutindinea ele sunt cuprinse între masa Hargitei la West și marginea arcului carpatic la Est. Ceva mai la Nord în Bucovina întâlnim escavațiunea Dornei, care nu e de cât continuarea celei din Négra Șarului, nefiind separate una de alta de cât prin înălțimi de 200—300 m. Ambele au aceeași constituție geologică și sunt cuprinse între marginea ruptă a șisturilor cristaline la Est și marginea abruptă a platoului eruptiv al Calimanilor la West. Prelungind linia Dorna-Căndreni—Négra Șarului spre S.S.E. întâlnim marea escavațiune de la Gyergyó-Szent-Miklos, udată de cursul superior al Mureșului și cuprinsă între șisturile cristaline și masele eruptive vechi (renumitele syenituri de la Ditró) la Est și masa Hargitei la West.

Ceva mai la Sud în fine sunt escavațiunile *Cicul de sus* și *Cicul de jos* străbătute de cursul superior al Oltului și mărginite în West tot de masele eruptive ale Hargitei. Toate aceste escavațiuni sunt în legătură genetică. Înainte de ridicarea Hargitei și a Calimanilor, exista la marginea internă a Carpaților estici o regiune josă care se întindea departe în West pe suprafața ocupată astăzi de Hargita și Calimani. Pe crăpături derijate aproape Nord-Sud și au făcut eșirea materiile eruptive, cari au acoperit cea mai mare parte din acest șes, dând naștere Hargitei și Calimanilor. În curgerea lor spre Est, aceste mase eruptive au trebuit să întâlnească marginea escarpată a arcului carpatic; ele nu au reușit însă pretutindenea a se întâlni cu această margine. Porțiunile din șesul de altă dată, rămase neumplute de lava, au rămas sub formă de goluri, alcătuind escavațiunile de care am vorbit; iar locurile unde întâlnirea s'a efectuat, le vedem astăzi sub formă de praguri despărțitoare între aceste escavațiuni.

Esemplul cel mai strălucit de o asemenea barieră eruptivă este regiunea de lângă Csik-Szent-Domokos între Gyergyó-Szt-Miklos și Csik, formând linia despărțitoare a apelor între izvoarele Mureșului și a Oltului. Basenul din Haromszek (Treî scaune) este separat de basenul Cicului tot prin masele eruptive din capătul Sudic a Hargitei. Escavațiunea Dorna-Négra nu este decît de cât un rest din șesul de altă dată închis în West de lăvele Calimanilor.

Ast-fel de escavațiuni datorite unui fenomen vulcanic, sunt numite de

ilustrul geograf vienes, Profesorul *Albrecht Penck* (1) *Escavațiuni închise (barate) de lavă* (Lavadammmwannen).

Aceiași origină o atribue *G. Frimics* (2) escavațiunilor de la Estul Hargitei, de care am amintit mai sus. Din aceste considerații rezultă logic conclusiunea: *că ruptura internă a Carpaților estici, a avut loc mult mai înainte de ridicarea Hărgitei și a Calimanilor.*

În care trecut geologic s'aû petrecut fenomenele vulcanice, ce aû provocat indirect producerea escavațiunilor de mai sus? Răspunsul depinde natural de vârsta geologică ce o atribuim erupțiunei lavelor Calimanilor.

Aceste lave sunt andesituri și cum vom vedea mai în urmă, este un fapt aprópe pe deplin stabilit că erupțiunea andesiturilor în Carpați a avut loc în a doua jumătate a perioódei miocene, în timpul etajului al 2-lea mediteran, orí póte chiar în sarmatic. *Escavațiunea Dorna-Neagra, ca și tóte cele amintite, nu aû putut decí să ia naștere de cât imediat după ridicarea Hargitei și a Calimanilor, adică cel mai târziu în a doua parte a miocenului.*

Aceste scurte considerațiuni asupra originiei și vârstei geologice a basenului Dornei, ne aruncă în același timp o óre-care lumină asupra cauzelor, cari aû provocat devierea Bistriței din cursul ei normal, silind'o să'si deschidă drumul spre N.E. de a curmezișul celor mai mari înălțimi, în masa șisturilor cristaline. Cum e ușor de înțeles, ridicarea Hargitei și a Calimanilor a trebuit să provóce însemnate schimbări în cursurile de apă de pe pantele vestice a arcului carpatic. Neagra, Dorna, porțiunea Bistriței între gura Negrei și Chei, cursul superior al Mureșului și al Oltului, nu existaû de sigur sub forma pe care o vedem astă-ói, înainte de a exista Hargita. Cursurile de apă care 'și luaû origina în partea vestică a arcului carpatic, aû trebuit în acel timp să fie normal dirijate cum sunt în general riurile transversale, perpendicular pe direcțiunea arcului muntos adică de la N. E. spre S. W. orí mai bine spre centrul basenului neogen transilvan, așa cum sunt astă-ói Sameșul și Mureșul după eșirea lui din masele eruptive. Neapărat că vor fi fost și cursuri de apă paralele cu marginea de ruptură de la estul șesului transilvan de care am vorbit mai sus. Valea Bistriței, de la origina sa și până la gura Negrei, este o vale longitudinală; *îndată însă ce s'a apropiat de marginea nordică a maselor eruptivă, ea își schimbă brusc direcțiunea.*

Numai bariera Calimanilor a putut dar fi cauza acestei abateri. Înainte de existența acestei barieri eruptive, cursul Bistriței începând din escavațiunea Dornei, a putut să aibă direcțiunea de astă-ói a Mureșului, orí póte ceva mai spre S., nici într'un cas însă direcțiunea S.W.-N.E., pe care o

(1) A. Penck. Morphologie der Erdoberfläche. II Th. p. 218.

(2) G. Primics. Die Torflager der siebenbürgischen Landestheile. Mittheilungen aus dem Jahrbuche der kön. ung. geol. Anstalt X Bd. 1 H. 1892 pag. 17.

are astă-đi în străbaterea masei cristaline. O porțiune din această străbateră a putut foarte bine, înainte de abaterea Bistriței, să fie utilizată de un curs de apă, așezat pe partea vestică a anticlinalului șisturilor cristaline, dirijat însă în sens contrar cum merge Bistrița în această parte. Dorna și Neagra, dacă au existat în acel timp, au trebuit să aibă direcțiunea contrară de cum o au astă-đi, căci plecarea solului dinspre marginea Calimanilor spre albia Bistriței, este un efect posterior al *acumulațiunei* acestor riuri în direcțiunea pe care o au astăđi.

Iezetura Bistriței în cursul ei spre Sud-West de masele eruptive ale Calimanilor, precum și a altor cursuri de apă, care udau în această parte clina Westică a Carpaților, a trebuit să dea naștere unui lac care umplea basenul Dornei. Asemenea lacuri au existat în toate escavațiunile menționate. Depositel de apă dulce din basenul Gyergyö-Szt-Miklos, prezența depositelor de *turbă* din basenul Cicului (1), de la Poiana Stampi și Kosna în basenul Dornei, sunt o mărturie despte existența de altă dată a acestor lacuri. În basenul Negrei, deși nu am făcut cercetări mai amănunțite în această direcțiune, cred că regiunea de la stânga Negrei, numită *Tinovul cel mare*, ar reprezenta o mică turbărie. Acestor lacuri, cari au umplut escavațiunile, li s'au atribuit de mulți chiar un rol activ în străbaterea catenelor muntoase de apele adunate într'însele.

Anton Rehmann (2), din Lemberg, în lucrarea sa asupra din 1895, geografiei Carpaților atribue străbaterea Bistriței prin masa șisturilor cristaline a Moldovei acțiunei unui lac. Tot prin acțiunea lacurilor iezite (Stauseen) explică Rehmann și străbaterea Mureșului prin masa Hargitei între Olah-toplița și Deda, precum și străbaterea Oltului prin extremitatea de Sud a Hargitei, din basenul Cicului în basenul din Haromsek.

În sprijinul teoriei sale, aduce Rehmann tocmai prezența depositelor de apă dulce menționate.

Aceste deposite însă dovedesc direct numai existența lacului; faptul că un lac ar fi în stare prin presiunea apelor adunate, să provoce străbaterea unei catene muntoasă de peste 1000 m. deasupra solului actual, cum e cazul cu Bistrița, nu e de loc dovedit.

Lacurile sunt un fenomen trecător la suprafața pământului; ele poartă în sine însuși simburile disparițiunei lor (3). Mai ales la lacurile relativ mici, ca în cazul nostru, disparițiunea are loc ne întârziat în felurite chipuri: prin evaporare, prin acumulațiunile riurilor, ori prin găsirea unui drum mai ușor la suprafață ori subteran.

Lacul Dorna-Négra nu a putut deci să fie *causa activă* a unei stră-

(1) G. Primics. Op. cit., pag. 4 și 17.

(2) Ant. Rehmann. Die Länderkunde des ehemals polnischen Gebietes I Bd. Die Karpathen. Lemberg, 1895. Referat de E. v. Romer. Mittheilungen der k. k. geogr. Gesellschaft in Wien. Bd. 39, 1896 pag. 250.

(3) Ed. Brückner. Die feste Erdrinde und ihre Formen. 1898 pag. 343.

bateri așa de colosale, pentru îndeplinirea căreia a trebuit un timp incomparabil mai lung, de cât existența efemeră a unui lac. Acest lac ar fi putut, poate, să înlesnască *pentru un scurt timp* acțiunea eroziunii în un nivel ceva mai ridicat, dar că el să-și fi exercitat acțiunea de la început până la sfârșit, este cam greu de închipuit.

Asupra cauzelor directe a acestei străbateri, ne lipsesc până acum date positive. Din cele spuse reese dar:

1) *Ridicarea barierei eruptive a Calimanilor a provocat deviarea Bistriței, silind-o să străbată masa șisturilor cristaline.*

2) *Acastă străbatere nu a putut începe de cât cel mai târziu la finele miocenului.*

Caractere geologice și petrografice.

Din punctul de vedere geologic, colțul Moldovei e constituit din 2 părți diferite prin origina ca și prin forma lor: 1) din masele eruptive ale Calimanilor și 2) din depozite eocene și un mic sloi de șisturi cristaline, ambele formând fundul escavațiunii. Să considerăm acum în parte pe fie-care.

I.

MASELE ERUPTIVE DIN CALIMANI

Considerațiuni generale.

La marginea vestică a Carpaților Moldovei se ridică masa eruptivă cea mai puternică din Europa, care în literătura geologică poartă numele de *Masa Hargitei* = Hargittazug. Ea începe în Sud de la *Málnos*, în Comit. Háromszek (trei scaune) și se continuă neîntrerupt în direcțiunea arcului carpatic până în piriul *Tihuța* și pasul *Borgo-Prund* la Nord, adică până în o linie, care ar merge de la Dorna Watra la Bistrița. Lungimea ei e aproape 150 km., iar lărgimea cea mai mare în dreptul Calimanilor este de 60 km. În Est, această masă eruptivă se ridică repede și vine mai preututindinea în contact cu masa șisturilor cristaline și cu masa eruptivă veche a sieniturilor de la *Ditró*; acolo unde atingerea nu s'a îndeplinit, a luat naștere escavațiunile, de care am vorbit mai sus. În West ea se lasă treptat în basenul neogen transilvan.

Porțiunea din masa Hargitei așezată la Nord de străbaterea Mureșului, constituie înălțimele *Calimanilor*. Cum vedem numele de «Hargittazug» dat masei întregi, este usurpat de munții Hargitei, din cauză că în acești munți s'a făcut întâile studii detaliate asupra acestor mase eruptive.

Intinderea cea mai considerabilă a maselor eruptive, vertical și orizontal o găsim tocmai în Calimani și numele de masa *Hargita-Calimani* ar corespunde mai bine cu raporturile orografice,

La N. de Calimanî apar încă ca posturi înaintate mase eruptive isolate, luând parte la constituțiunea *Alpilor Rodnei*.

Maî departe în continuarea Hargitei Calimanî spre N. W, urmând curbură internă a arcului carpatic, apar masele eruptive din munții *Gutin*, de la Felső-Bánya și Kapnik-Bánya, care se continuă apoi neîntrerupt până în munții *Vihorlat* în nordul Ungariei constituind pe o lungime maî bine de 200 km. așa numita *Masa Vihorlatului și a Gutinului* = *Vihorlat-Gutinszug*. Spre W. de Vihorlat, urmăzează apoi pe o lungime de 100 km. masa eruptivă *Eperjes-Tokay*, dirigiată N.-S., după linia de ruptură care separă în E. masivul Tatrei de restul arcului carpatic. La sudul Tatrei apar în fine alte mase eruptive ca: masa eruptivă străbătută de Dunărea în apropiere de Buda-Pesta (Donau-Trachytmasse), apoi masele eruptive ce constituesc munții *Oserhat*, *Matra* etc. Dacă la acestea maî adăogăm masele eruptive nouă din munții Biharului și din Banat, vedem că se completează arcul vulcanic, care în epoca terțiară înconjură marea panonică, reprezentându-ne în miniatură, cercul de foc care înconjură astăzi oceanul pacific.

Calimanii nu sunt decî de cît o verigă din acest lanț vulcanic a epocii terțiare.

Ca cele din urmă prelungiri spre N. ale Calimanilor apar în Bucovina masele eruptive din basenul Dornei, constituind înălțimile *Piatra Dornei* și acele care formează linia despărțitoare a apelor între Neagra-Bucovina și Neagra-Șarului. Și aici în Bucovina ca și în Moldova, platoul eruptiv se termină abrupt și vine în contact cu depozitele terțiare vechi, cari constituiesc în W. basenul Dornei.

În Moldova marginea platoului andesitic trasă pe harta generală 1:50.000 ar avea cursul următor: începînd în N. din pîriul Sărișorului de graniță, ceva la E. de *Bitca-Andreenilor*, trece peste extremitatea estică a *Bitcei Negrenilor* și a *Ficiorului Șerba* în Sărișorul de mijloc, urmăzează apoi peste *Bitca Buzulenilor*, făcînd un unghiū spre W. sub *Piciorul lui Țarcă*, de aci urmăzează pîriul *Pricobenilor*, trece la E. de *Rîtca Runcului*, dirijându-se spre S. W. pe sub *Piciorul Lat* și *Ficiorul Pîlcului* până în albia Negrei. În acest punct, între *Piciorul Pîlcului* de a stînga Negrei și *Piciorul Smida nouă* de a dreapta, este unghiul intrînd spre W. al platoului eruptiv, pe unde Neagra scapă din masele eruptive. De la capătul Smida nouă, orî maî exact de la gura pîriului *Țiganului*, marginea eruptivă urmăzează exact în direcțiunea N. E. ca și cursul Negrei până în *Panace*.

Malul drept al Negrei însă ca și malul stîng este constituit din depozite eocene, până ceva la E. de Neagra Șarului și apoi din șisturi cristaline până în Panace. Masele eruptive de a dreapta Negrei se țin tot-d'una la ore-care distanță de mal, așa că nu rămîne îndoială că *aceste mase sunt suprapuse depozitelor eocene și șisturilor cristaline din malul drept*,

iar nu separate de dinsele prin o ruptură, care ar fi arătată pe teren prin valea Negrei.

De la Coverca, marginea platoului eruptiv urmăzează exact linia de ruptură N.-S., prin pîriul Călimănel până în Păltiniș și apoi prin pîriul Drăgoeș până în Neagra Broștenilor.

O limită mai tranșantă între 2 părți constitutive deosebite de cât cum o vedem pe linia Călimănel-Drăgoeș, e greu să ne o închipuim. Mai ales pe pîriul Călimănel, pe drumul între Păltiniș și Coverca, în o vale care pe unele locuri abia ajung la 10 m. lărgime, avem spre W. marginea abruptă a maselor eruptive din Delugan, spre E. marginea abruptă a șisturilor cristaline din Piciorul Călimănelului. (Fig. 1.)

Să insistăm acum puțin asupra aspectului sub care ni se înfățișează partea Calimanilor întorsă spre Moldova. Am întrebuințat de atâtea ori numele de *plato* fiindcă n'am găsit altul mai potrivit.

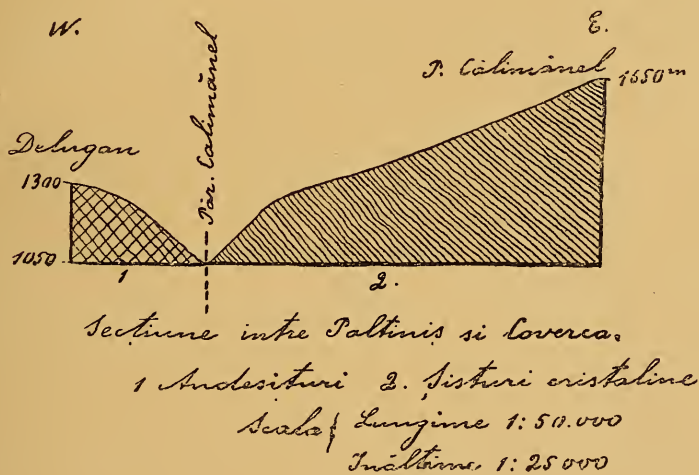


Fig. 1.

Considerațiunile următoare vor justifica întru cât-va întrebuințarea acestei expresiuni.

Ridicându-ne din Păltiniș pe vîrfurile Dealului Vinet, ori în vîrfurile Călimănelului pe marginea vestică a masei șisturilor cristaline, o privelisce din cele mai de admirat o avem înaintea ochilor; în E. și N. vîrfuri legate prin cîrpe mai mult sau mai puțin ascuțite alcătuind masa șisturilor cristaline. În W. pante lăsându-se în formă de terase spre escavațiunea Negrei; cîrpele care unesc înălțimile eruptive sunt late, ori acolo unde cursuri de apă le desparte, se termină toate prin pîreți verticali. Aceiași impresiune de plato înalt o căpătem și când suntem la «Triplex confinium» pe o cîmpie plană care unesc *Pietrele roșii* cu vîrfurile *Lucaci*, e așezată o piramidă triunghiulară de gres, înaltă de 2^m.50, a cărei cele trei fețe pri-

vesc spre cele trei țări surori; stinghirite aiurea de a se privi frățește, aci în această piatră 'și dau mâna de unire în totă libertatea munților.

Pe acest platoū se ridică vertical *Pietrele roșii* (recte negre cenușii) alcătuite din bancuri orizontale de andesit, formând sus pe vîrf un soiū de masă. Același aspect pe vîrf *Lucacii*, unde andesiturile sunt separate în straturi subțiri dispuse aprópe orisontal. Din înălțimea acestui platoū, se cobor radial spre centrul escavațiunei, cóme rotundite = picióre, care în vale se termină abrupt. Nu arare-ori întălnim în susul piraelor *terase transversale*, ca d. e. pe Bucciniș. Dese-ori observăm pe picióre colóne verticale, terminate plan, alcătuite din bancuri orizontale ca d. e. sub *Lucaci*. Unind vîrfurile acestor stânci, constituim înălțimea de altă dată a unei terase dispărute.

Aspectul cel are astă-đi marginea platoului eruptiv în basenul Negrici, nu e produs dar de diferite curențe de lavă, care pornind din centrul masei Calimanilor, ar fi înaintat radial spre centrul basenului, ci este produsul numai a eroziunei apelor. În Calimanii n'avem decî de a face cu curențe de lavă, (Strom) ci cu răspândiri orisontale de mase fluide, care s'aū sleit acoperindu-se unele pe altele (Decke).

LITERATURA

Fărerile vechi asupra constituțiunei Hargitei.

Tóte cercetările de până astă-đi asupra rocilor din Hargita-Caliman aū stabilit sigur că acéste roci aparțin tóte la un singur tip de rocă, anume la *Andesit*. În literatura veche însă găsim pentru aceste roci întrebuintate aprópe esclusiv numele de: *Trachit*, *Grünsteintrachyt* și chiar *Basalt*. Póte unul din capitelele cele mai instructive din petrografia Carpaților este legat tocmai de numele rocilor de mai sus. O scurtă privire în acéastă literatură ne va lămuri întâiū confusiunea în numirea rocilor și al doilea ne va ușura înțelegerea multor probleme geologice legate cu masele eruptive neovulcanice din Carpați.

Trachit. — Roca, pe care petrografii de astă-đi o numesc trachit, nu există în Hargita-Caliman. Numele de trachit însă asociat cu diferite epitețe, îl găsim fórt des întrebuintat în literatura dinainte de 1878. Pricina acestei confusii provine:

1). Din o determinare greșită; s'a considerat drept *sanidin*, fără un examen mai amănunțit, ori-ce secțiune de feldspath care sub microscop apărea ca un singur individ cristalin, ori constituit numai din 2 lamele ceia ce cum se știe se întâmplă des și pentru feldspații triclinici. *Sanidinul* însă este singurul element mai caracteristic al trachitului, decî roca trebuie să fie atribuită acestui tip.

2). Influența trecutului; căci și în știință ca și în tóte ramurile activității omenești, trecutul înpîietază în present. Spunem adesea lucruri, numai

pentru rațiunea foarte simplă că le au mai spus și alții. *Baronul de Richthofen* (1), care în 1859—50 a pus basă studiului rocelor eruptive terțiare din Carpați, n'a întrebuințat pentru aceste roci de loc numele de *andesit* tocmai, fiind-că acest nume era pe atunci cădut în deconsiderare (2) și abia în 1861, fu reintrodus în știință de *J. Roth*. *Richthofen* întrebuințedă în loc de andesit numele de «*Trachite cenușii = Grauetrachyte*», și consideră ca element caracteristic a grupeii trachiturilor nu *sanidinul* ci *oligoclasul* ori în general un feldspat triclinic.

În 1863 *Guido Stache*, urmédă în numirea rocelor mai în întregime pe *Richthofen*, însă fiind-că numele de andesit începuse deja a eși din uitare, el întrebuințedă pe lângă numele de trachit și numele de andesit, pe acest din urmă însă de multe ori cu sfială, asociindu-l cu numele de trachit. Așa după *Stache* (3), *Hargita-Caliman* este constituit mai în întregime din trachituri, și printre aceste trachituri predomină *trachitul-andesitic = andesitischer Trachyt*, pe lângă care se mai află și *Sanidin-Oligoklas-Trachyt* și *basalturi anamesitice și doleritice*. Relativ la divisiunea andesiturilor în *andesituri cu piroxen* și *andesituri cu amfibol*, propusă deja de *Fustus Roth* în 1861, *Stache* spune categoric că nu se poate întrebuința pentru andesiturile din Transilvania, de ore-ce *nu se cunoște o rocă de acest soi în care augitul predomină* (4).

În 1878, *Franz Herbig* (5) stă cu totul sub influența celor două dintîi, ba încă inconsecvențele în care cade cu întrebuințarea numelor sunt și mai săritore în ochi. Pe de o parte neputîndu-se desbura de numele de trachit, iar pe de alta analiza rocelor ce le avea sub ochi, dând alte elemente de cît acele caracteristice trachitului, ajunge la nume ca: *Andesin-Amfibol-Augit-Trachyt*, *Andesin-Augit-Trachyt = Augit-Andesit*. Și lucrul surprinde cu atît mai mult, cu cît în descrierea ce o dă rocelor cu numele de mai sus *nu menționează de loc Sanidin* și totuși întrebuințedă numele de *trachit* la un loc cu numele *andesit* pentru aceeași rocă.

În 1882 *Szabo*, face ultima încercare în favoarea numelui de trachit. El propune să se redea trachitului accepțiunea primitivă întrebuințată de *Richthofen* adică: «să se numescă trachit rocile eruptive care în general sunt poroșe și aspre, a căror feldspath, de ori-ce natură ar fi, este de cele mai de multe ori sticlos, și a cărui membrii baziți nu conțin olivină ca element esențial» (6).

Acastă încercare de a esclude numele de *andesit* a rămas cu drept

(1) Baron V. Richthofen. Studien aus den ungarischsiebenbürgischen Trachytgebirgen. Jahrb. der k. k. geol. Reichsanstalt. XI. 1860 pag. 153—277.

(2) Ferd. Zirkel. Lehrbuch der Petrographie. 1895 II Bd. pag. 595 și 358.

(3) Hauer u. Stache. Geologie Siebenbürgens, 1863, pag. 314.

(4) Stache, op. cit. pag. 70.

(5) Fr. Herbig. Das Széklerland 1878 pag. 319—320.

(6) In Zirkel. Op. cit. vol. II, pag. 358.

fără succes chiar în Ungaria. Deja din 1879 începe a se întrebuița pentru rocele din masa Hargita-Caliman, numai numele de *andesit*.

Din cele spuse urmărește dar că numele kilometrice ca: *Andesin-Amphibol-Augit Trachyt*, ori numele hybride ca *Andesit-Trachyt*, pe care le întâlnim în literatura veche, sunt nume părăsite de mai bine de 20 de ani, de toți cari s'au ocupat mai de aproape cu rocele din Hargita-Caliman. Aceste nume corespund la o fasă istorică a petrografiei; astăzi însă când această știință își are norinele ei bine stabilite și dispune de metodele de cercetare cele mai exacte, aceste nume nu mai au nici un sens.

Grünsteintrachy. Acest nume care are un deosebit interes geologic, îl întâlnim de asemenea în literatura veche dat rocilor din Calimani. Richthofen a împărțit din 1860, rocele eruptive terțiare din Carpați, după vîrsta erupțiunii lor în următoarele 4 grupe:

- 1) Grünsteintrachyte=propilit,
- 2) Grauetrachyte=andesit,
- 3) Riolite=trachituri quarzifere,
- 4) Basalturi.

Seria erupțiunilor terțiare s'ar fi deschis în Carpați, după Richthofen, cu Grünsteintrachitele, care ar reprezenta așa dar membrul cel mai vechiu și s'a stins cu basalturile membrul cel mai nou.

În 1863 Guido Stache (1) admite această succesiune numai că în grupa rioliturilor = trachiturilor quarzifere a lui Richthofen, deosebesce o grupă a *trachiturilor quarzifere vechi=ältere Quarztrachyte*, pentru care propune numele de *dacit*, după numele vechei Dacia și o grupă a *trachiturilor quarzifere nouă=jungere Quarztrachyte*, pe care le lasă tot sub numele de *riolite* dat de Richthofen. Succesiunea *probabilă* a rocilor eruptive terțiare în Transilvania ar fi dar după Stache următoarea:

- 1) Grünsteintrachyte=propilite,
- 2) Trachituri quarzifere vechi=dacite,
- 3) Grauetrachyte=andesite,
- 4) Trachituri quarzifere nouă=riolite,
- 5) Basalturi.

În 1867 Richthofen găsi că și în America de Nord, în Sierra Nevada, roci eruptive asemenea cu Grünsteintrachitele, ocupă aceeași pozițiune geologică ca și în Carpați, adică sunt mai vechi de cât trachiturile obișnuite și andesiturile. El propuse pentru aceste roci numele de *propilit*, fiindcă printr'insele s'au deschis părțile activității vulcanice terțiare.

Acastă succesiune în timp a rocilor eruptive terțiare, recunoscută întîi de Richthofen în regiuni așa de depărtate ca America de Nord și Carpați și considerată în 1878 de Gotfrey ca normală în masele eruptive ale Japoniei, a fost până în 1878 admiată în știință ca una din cuceririle cele

(1) G. Stache. Geologie Siebenbürgens, pag. 48 și 72.

mai splendide a petrografiei geologice, alcătuind așa numita «*Seria lui Richthofen*».

De la început însă nu s'a definit precis terminii acestei serii. S'a avut întâi de toate în vedere numai observațiile incomplete geologice; cât despre constituția amănunțită mineralogică, care singură ar fi putut să definască mai strâns acești termini, ea a rămas rezervată timpurilor mai nouă.

Cum s'a văzut, tocmai numele de *trachit*, în înțelesul de astăzi al petrografiei, a rămas atât la Richthofen cât și la Stache *afară din serie*. În timpurile mai noi s'a căutat să se scape «prin tangentă» din această incurcătură, escludând din serie dacitele lui Stache și considerând trachitele propriu zise, mai tinere de cât andesiturile și mai vechi de cât riolitele. Așa că «*Seria lui Richthofen*» cum o vedem și astăzi prin cărți, și acceptată în urmă de însuși Richthofen (1), este alcătuită din termenii următori începând cu cel mai vechi: 1) Propilit. 2) Andesit. 3) Trachit. 4) Riolit = Liparit. 5) Basalt.

Punctul cel mai slab al teoriei lui Richthofen însă stă tocmai în terminul întâi, în așa numitul Grünsteintrachyt = Propilit. Richthofen introducând acest nume în știință, s'a basat numai pe considerații geologice; nu a reușit însă nici o dată să stabilească o diferență petrografică precisă, între *propilit* și între *andesiturile cu hornblendă*.

În descrierea macroscopică pe care o dă Grünsteintrachytului spune: «Grünsteintrachytele se disting mai tot-dea-una prin o coloré verde închisă care adesea-ori trece în brun verdu în negriu; aceste coloré pot să fie înlocuite și prin o coloré cenușie-fumurie (rauchgrau). . . Hornblenda are particularitatea că *mai tot-dea-una*, este verde închis, cu o structură necomplet lamelară adese-ori fibrasă după axa principală, ca în Uralit» (2). Cum vedem, sub aceste caractere ar putea să încapă cât de comod și un andesit cu hornblendă.

Vorbind de caracterele propilitului din Nevada spune: «It escapes description; it may at this present time safely be founded on what the botanist would call «habitus», a certain general character which is as easy to recognize by the eye, as it is difficult to describe it in words and impossible to define its causes (3).»

Așa dar propilitul ar fi o rocă care scapă unei descrițiuni precise; ea se poate ușor recunoște cu ochi, dar este greu a o descri în cuvinte.

În 1877, Zirkel a căutat să stabilească o diferență petrografică între *propilit* și *andesit*.

(1) Richthofen. Führer für Forschungsreisende, 1886 pag. 573.

(2) Richthofen. Op. cit., pag. 228—229, citat și în Stache op. cit., pag. 79—80.

(3) V. Richthofen. Natural system of volcanic rocks. Mem. of the Acad. of California 1867, citat în Zirkel Op. cit. Bd. II pag. 585,

În studiul său asupra rocilor din America Nord-Vestică, Zirkel ajunge la concluziunea că propilitul trebuie din punctul de vedere mineralogic să fie considerat ca un tip de rocă deosebit de andesit. În sprijinul ideii sale aduce vre-o 9 puncte care toate s'ar rezuma: propiliturile au tot-dea-una o masă fundamentală (Grundmasse) cristalină, pe când andesiturile posed tot dea-una o basă stecloasă isotropă; hornblenda în propilit are în secțiune tot dea-una culoare verde și o structură fibrasă, pe când în andesit ea apare cu culoare brună și e mai tot dea-una înconjurată cu o margine neagră de opacit (1).

Asupra acestei chestiuni, se încinge între petrografi discuțiune vie al cărui rezultat este: *că din punct de vedere mineralogic este imposibil a separa propiliturile de andesiturile cu amphibol*. Așa Rosenbusch (2) consideră propilitul nu ca un tip de sine stătător, ci ca un facies, ca o modifi cațiune a andesiturilor și daciturilor, provocată de acțiuni solfatarice și termale. Deja din 1880 Doelter (3) caută a dovedi caracterile propilitului lui Zirkel și la andesiturile din Transilvania; rezultatul la care ajunge nsă este că mai nici o dată aceste caractere nu se găsesc întrunite toate la una și aceeași rocă, ci sunt numeroase tranzițiuni către andesit și dacit. Din punctul de vedere geologic Doelter constată că atât în privința modului de prezentare cât și în privința vârstei geologice nu se cunoște nici un fapt pozitiv, care ar arăta vre-o deosebire între propilit și andesit.

Să vedem acum dovada geologică, singura pe care s'a basat Richthofen, să separe propilitul de andesite, adică dacă în adevăr el e mai vechi de cât toate cele alte roci neovulcanice. Neaparat că avem în vedere numai raporturile din Carpați.

Cel întâi care s'a ridicat contra *seriei lui Richthofen* a fost F. Szabó (4). El arată că în apropiere de Schemnitz, erupțiunea *andesiturilor cu augit* a avut loc în perioada *sarmatică*, pe când erupțiunea rocilor pe care astăzi le numim *riolite* (Biotit-Ortoklas-Quarztrachyt) cade în *straturile cu Intermedia* = eocen superior, așa dar mult mai vechi de cât andesiturile, tocmai contrar seriei lui Richthofen. *Între propilit și andesit nu există după Szabó nici o deosebire genetică, că o erupțiune de sine stătătoare a propilitului nu a avut loc nici o dată*. G. Primics (5), relativ la andesiturile din Calimani, constată: *până acum nu s'a adus nici o dovadă că propiliturile sunt mai vechi de cât andesiturile. În Calimani propili-*

(1) F. Zirkel. Lehrbuch der Petrographie Bd. II pag. 584—594.

(2) Rosenbusch. Mikroskopische Physiographie der massigen Gesteine 1896 p. 917.

(3) C. Doelter. Ueber das Vorkommen der Propylits u. Andesit in Siebenbürgen Mi.n u. Petrogr. Mitth. II Bd. 1880 pag. 1.

(4) J. Szabó. Das Verhältniss der Numuliteufornation zum Trachyt bei Eisenbach nächst Schemnitz. Földtani Közlemény IX Jahrg. 1879 pag. 442.

(5) G. Primics. Petrographische Untersuchung der eruptiven Gesteine des nördlichen Harghittazuges. Földt. Közl. IX 1879 No. 9—12.

turile=Grünsteintrachytele nu se prezintă în mase izolate, ci tot dea-una asociate cu adevărate andesituri și legate cu dînsese prin tranzițiuni treptate.

Anton Koch (1) constată că în munții Rodnei, Grünsteintrachytele sunt în legătură cu andesiturile prin tranzițiuni reciproce și că hornblenda verde caracteristică propilitului se găsește și în andesiturile normale.

B. v. Inkey (2) arată că la Nagyag rocele numite: Propylit, Grünstein Andesit, Dacit sunt din toate punctele de vedere legate prin tranzițiuni numeroase și deci trebuie socotite că aparținând la una și aceeași formațiune eruptivă.

În 1886, intervine în discuție însuși acel care aruncase mărul discordiei Baron v. Richthofen (3). Ba a teoriei sale era deja sdruncinată și deci trebuia să facă ultima efortare pentru a o apăra. Concluziunea la care ajunge este că pe cale mineralogică nu se poate ajunge la vre-un rezultat decisiv, ci numai raporturile geologice pot tranșa chestiunea. Cum am văzut însă și această dovadă geologică pentru propiliturile din Carpați era deja de mult infirmată, și totuși Richthofen susține și acum că erupțiunea propiliturilor a avut loc la începutul ciclului.

După ce spune că erupțiunea rocilor terțiare în Siera Nevada ca și în Carpați s'a succedat constant în ordinea care am văzut-o mai sus, Richthofen mai adaugă o lege mai largă anume: «aū fost două epoci în care aū luat naștere crăpături de erupțiune (Eruption spalten). *Prin crăpăturile din epoca întâia aū eșit unele după altele: propilit, andesit, trachit și riolit, iar prin cele din epoca a doua exclusiv numai basalturi*» (4). Cum vedem ajunge Richthofen mai la o serie alcătuită de două termeni, numai că în termenul întâiu polinom, erupțiunile nu s'a succedat unele după altele așa cum o cere teoria anterioară.

Ne apărat că o acomodare complectă a teoriei cu faptele, ar fi însemnat negarea ei, ceea ce cam rar se întâmplă.

După 1886, dovedile contra seriei lui Richthofen se înmulțesc; toate cercetările de până astăzi aū aretat că pretutindenea riolitele=echivalente acide a trachiturilor și dacitele=echivalente acide a andesiturilor, *sunt mai vechi de cât Andesiturile*, tocmai contrar seriei lui Richthofen.

La urma acestui studiu, când mă voi ocupa mai de aproape cu vîrsta geologică a andesitului voi avea ocazie a aduce mai multe fapte în sprijinul ideii de mai sus.

Nu pot încheia mai bine aceste considerațiuni asupra numelui Grünsteintrachyt=Propylit și asupra seriei lui Richthofen, de cât exprimând în

(1) Ant. Koch. Neue petrographische Untersuchung der trachytischen Gesteine aus der Gegend v. Rodna Földtani Közlöny 1880 X 219.

(2) B. v. Inkey. Nagyag und seine Erzlagerstätten, Neues Jahrb. 1886 I pag 422.

(3) Richthofen: Führer etc. 1886 pag. 561—564.

(4) Richthofen Op. cit. pag. 474.

scurt vederile renumitului petrograf ungur, *Fr. Schafarzik* (1) asupra aceste chestiuni:

1. *Atât din punctul de vedere petrografic cât și din cel geologic, propilitul nu formează o grupă de roci deosebită. El este numai o modificare, care se poate prezenta la toate rocele cuprinse altă dată sub numele general de trachit (andesit, dacit, trachit, riolit) stând în strânsă legătură cu rocele normale respective din care a luat naștere.*

2. *Ciclul de erupțiuni a rocelor terțiare a început în Carpați cu roci mai acide, care cuprind ortoclas; rocele mai basice ca andesiturile au erupt mai târziu. Propilit basic adică care provine din modificarea andesiturilor, nu s'a observat la începutul ciclului.*

Basalt. Roca numită basalt este de asemenea citată în literatura veche ca luând parte la constituțiunea masei Hargita-Caliman.

Stache (2) o menționează în munții Hargitei, la Toplița și pîrîul Tihuța în Calimani.

Herbich (3) o citează și el în Calimani. *Koch* și *Primics* (4) o descriu și ei sub numele de *basalt doleritic=doleritische Basalt*, în Calimani în valea Bistriței transilvane. Cercetările mai noi însă au arătat că aceste roci nu sunt alt-ceva de cât *andesituri piroxenice cu olivin*, așa dar un termen basic al andesiturilor, formând trecerea la basalturi.

Adevărate basalturi însă nu sunt dovedite până acum în Hargita-Caliman.

Literatură specială asupra Calimanilor.

Din cele spuse s'a vădit că despre un studiu petrografic mai serios a rocelor din Hargita-Caliman nu poate fi vorba de cât cam de la 1878 încôce, adică în urma lucrărilor lui Stache și Herbich.

Cât se atinge de Calimani, ambii acești autori nu s'au ocupat mai de aproape cu dinșii. *Stache* spune numai că aceeași constituție petrografică ca a Hargitei, trebuie a se presupune și în Calimani. Asupra părții de la «Triplex confinium» Stache citează după *von Alth* care a vizitat această regiune în 1854, următoarele: «ceia ce cuprinde mai mult este trachitul de la Triplex confinium, sub Pietrele roșii. El este aici în totul asemenea unei lave; într'o pastă neagră se ved nenumărați cristalî mici, albi de feldspat, și straturi foarte poróse de lavă alternéză orizontal cu straturi compacte, în tocmai ca în curente de lavă a vulcanilor. Păreții porilor sunt tapisați cu un mineral verde, care se pare a fi allophan (5).»

(1) *Fr. Schafarzik. Ueber die Propylite-Frage Föld. Közlönyi. 1886 pag. 858.*

(2) *Stache Op. cit. pag. 52.*

(3) *Herbich Op. cit. pag 342.*

(4) *Primics Op. cit.*

(5) *Stache. Geologie Siebenbürgens. pag. 325.*

În 1872, *Vincenz Hansel* (1), descrie din partea Calimanilor din spre Bucovina, câte-va roci și anume din: valea Negreî, Piatra-Dornei, Magura și valea Dornei. Resultatul la care ajunge este că aceste roci sunt toate *andesituri cu hornblendă*. Sanidin cu totul subordonat. Allophanul lui Alth nu este un mineral ci un amestec de feldspath, opal și un mineral verde.

În 1878, *Herbich* (2) face numai câte-va menționări fără nici o importanță, de ôre-ce studiile lui s'aũ raportat numai la «țara Secuilor».

În 1879, *G. Primics* (3) descrie din Calimanî și anume din: valea Bis- triței, valea Tiha, muntele Heniul și muntele Strimba, rocele adunate de A. Koch și *Herbich*, păstrate în museul din Cluj sub numele de *Grünsteintrachyte*.

Aceste roci sunt: 1) andesituri cu amfibol 2) andesituri cu amfibol și augit 3) andesituri cu augit și 4) basalturi doleritice. Între andesturile cu amfibol descrie 2 grupe: una cu *basis* stecloasă și alta cu pasta cristalină. Deja înainte de *Primics*, *Ant. Koch* descriesese din Calimanî 1) andesituri cu augit și 2) basalturi doleritice.

În toate aceste lucrări, nu vedem nicăeri vorbindu-se de prezența în andesituri a vre-unui *piroxen rombic*.

Din 1872 însă *Tschermak* arătase că o parte din piroxenul andesiturilor din Țibleș este *diagiit*. Faptul, că tocmai în andesituri augitul prezintă destul de des un pleocroismus pronunțat, cu colorî în aceleași tonuri ca în *hipersten* (4), fusese pricina că mulți petrografi, în lipsa unui examen optic mai amănunțit, luaseră hiperstenul drept augit. Cercetări mai amănunțite aũ arătat însă că multe din andesiturile cu augit sunt andesituri cu hipersten, orî pe lângă augit conțin și hipersten. În 1883, *Whitmann Cross*, arată că în andesiturile din America nordică, hiperstenul este foarte răspândit. Din așest timp andesiturile cu hipersten încep a se înmulți pe contul andesiturilor cu augit.

În 1883, *F. Becke* (5) arată că multe din andesiturile din Hargita și Calimanî, descrie de *Ant. Koch*, *Primics*, etc. ca *andesituri cu augit*, conțin foarte adesea cristali de *bronzit* și în multe varietăți augitul dispare mai cu totul așa că avem un *andesit cu bronzit*. Dintre localitățile

(1) V. Hansel. Die petrographische Beschaffenheit des Trachytes der südlichen Bukowina. Verh. d. k. k. geol. R. A. 1872 pag. 150.

(2) Fr. Herbich. Op. cit., pag. 337.

(3) G. Primics. Petrographische Untersuchung der eruptiven Gesteine des nördlichen Hargittazuges. Földtani Közlöny. IX 1879. No. 9—12.

(4) H Rosenbusch. Mikroskopische Physiografie der gesteinsbildenden Mineralien. 1892. pag. 552.

(5) F. Becke. Ueber die Unterscheidung von Augit und Bronzit in Dünnschliffen. Mineralog. u. petrogr. Mittheilungen. V. 1883. pag. 529.

din Calimanî cu ast-fel de andesituri, Becke citează : muntele Lucaci din Moldova, apoi Timău, Piatra Dornei etc.

În 1885, *A. Schmidt* descriese de la Málnas (extremitatea sudică a Hargitei) un *andesit cu augit* în care găsisse hipersten; se îndoesce însă dacă acest mineral poate să fie considerat ca o parte constitutivă a acestui anlesit. *Ant. Koch* (1) revine în 1888 asupra acestei întrebări și emite ideea că hiperstenul în această localitate este un product născut în crăpăturile rocei prin acțiunea fumerolelor. Am adus acest fapt pentru a se vedea neîncrederea, ce se avea la început în hipersten ca element constitutiv al andesiturilor.

Meritul de a fi arătat răspândirea colosală a hiperstenului în andesiturile din Carpați se cuvine fără îndoială eminentului petrograf *Fr. Schafarzik* (2). În admirabila și instructiva sa lucrare din 1895, asupra andesiturilor din munții Cserhát, el arată că mai toate aceste andesituri, considerate la început ca basalturi, și în 1880 de Schafarzik singur ca andesite cu augit, sunt *andesite cu hipersten*. Lucrarea lui Schafarzik a exercitat chiar de la început o puternică influență și asupra cunoștinței andesiturilor din Hargita-Caliman.

Deja în 1895 *M. Pálffy* i-a propus a studia din nou, după noile metode, rocele din Hargita și Calimanî, adunate în muzeul din Cluj, și care fuseseră deja studiate de *Ant. Koch*, *Primics* etc, tocmai în scopul de a dovedi rolul hiperstenului în aceste roci. Exemplarele studiate au fost în număr de 300, cu 160 de secțiuni.

Resultatele la care a ajuns *Pálffy* (3) le dau aici în întregime, fiind că ele represintă ultima fasă a studiilor petrografice în Hargita-Calimanî.

Aceste rezultate sunt:

1. În privința mineralogică:

Plagioclasul, în tipurile cele mai acide aparține la *oligoclas*, în cele mai basice la *andesin*.

Ortoclasul se întâlnește rar. Celelalte elemente constitutive sunt: biotit, amfibol, augit, hipersten, olivin. Accesorii: tridimit, titanit, etc.

2. Tipurile de roci pe care le destinge sunt:

I *Andesite cu biotit și quarz* = dacite, numai în două locuri.

II *Andesite cu biotit și amfibol* mai ales în Sud pe lângă Büdos.

(1) *Ant. Koch*. Ueber die Verhältnisse des Vorkommens des Hypersthenihaltigen Augitandesits von Mahnas in Ostsiebenbürgen. Orvos-termesz-ettudományi. Ertesito. 1889 pag. 297.

(2) *Fr. Schafarzik*. Die Pyroxen-andesite des Cserhát. Mittheilungen aus der Jahrbuche der Kgl. ung. geolog. Anstalt. IX Bd. Hlft. 7. 1895.

(3) *M. Pálffy*. Petrographische Studie über die Andesite des Hargitta Gebirges. Ertesito der medic. naturwiss. Section des Siebenbürgischen Museumvereins II. XX Jahrg. 262—264. Kolozsvár 1895 in unguresce. Referat de *Szadeczky* in Föld. Közlönyi. 1896, pag. 315.

III. *Andesite cu amfibol* și anume: 1) andesite cu amfibol, 2) andesite cu amfibol și hipersten și 3) andesite cu amfibol și augit.

IV. *Andesite cu piroxen* în care destinge: 1) andesite cu un piroxen nedeterminabil, 2) andesite cu hipersten și augit, 3) andesite cu hipersten, 4) andesite cu augit și hipersten, 5) andesite cu augit și 6) andesite piroxenice ce contin *olivin*.

Din totă literatura care mî-a trecut sub ochi, rezultă că numai pôte fi vorba de trachit, ori de Grünsteintrachyt și basalt ca luând parte constitutivă în masa Hargita-Caliman. Tóte rocele ce constituiesc acéstă masa sunt *andesituri*. Dacă trachituri adevărate se pot presenta, ele trebuie să se găsească ca inclusiuni, ca corpuri străine cuprinse în tufurile, conglomeratele și blocurile andesiturilor, rupte în erupțiunile lavelor andesitice din o vatră vulcanică mai veche. Chiar tufurile care înconjură masa Hargita-Caliman la exterior, pot să fie în parte adevărate tufuri trachitice, un rest al unui acoperiș vulcanic mai vechi, peste care s'așezat lavele andesitice care aș dat nascere Hargitei și Calimanilor în forma sub care-î vedem astăzi.

DESCRIEREA ROCELOR

Rocle pe care le am adunat în escursiunile pe Calimanî sunt în număr de vre-o 40 exemplare, cele mai multe diferite în aspect. În 35 de secțiuni le am determinat în Institutul de Mineralogie și Petrografie a Universității din Viena de sub direcția profesorului *G. Tschermak*. Ceia ce a trebuit să am în vedere, în studiul acestor roci, aș fost înainte de tóte problemele geologice legate cu prezența lor. Pentru a permite controlul unor studii mai detaliate asupra acestei prea interesante regiuni, voi descrie rocele grupate după regiunile de unde provin.

I

Rocle din Delugan și Bucciniș.

Clina estică a Calimanilor din acéstă regiune cade în formă de terase spre Păltiniș, pentru a se alipi de marginea vestică a masei șisturilor cristaline. În malul stîng al pîrului Călimănel, lângă crîșma din Păltiniș, observăm d'asupra șisturilor cristaline și amestecate în aluvium *tufuri trachitice* și *sfărămături de trachit*, care nu sunt de cît continuarea celor de pe stînga pîrului Drăgoesei, despre care voiîi vorbi mai încolo, Deasupra acestor sfărămături trachitice urmază imediat andesiturile. Deschiderea, de care vorbesc, este prea mică pentru a îndreptăți concludsiuni mai departe, așa că chestiunea dacă aici avem de aface cu un acoperiș eruptiv mai vechi de tufuri trachitice, peste care s'a revărsat lavele andesitice

mai nouă, rămâne a se dovedi pe deplin în alte deschideri mai favorabile. Urcând din Păltiniș spre marginea abruptă a terasei Deluganului, apoi peste terasele Buccinișului până aproape sub *Piatra Caliman*, întâlnim preutindenea roci de acelaș tip, adică *andesitură piroxenice*. În marginea teraselor, unde le putem observa admirabil, sunt tot-d'a-una separate în *banduri*, *straturi*, foarte des chiar în *plăci* subțiri de 2—3 cm. ca în nise adevărate *fonolite*. Inclinația acestor straturi este în general mică, între 10° — 30° , de multe ori aproape orizontală. Plecarea lor este mai tot-d'a-una spre W., adică spre coama Calimanilor. Toate andesiturile din acesta regiune au o coloră cenușie, o structură macroscopică *porfirică* cu firul mărunț orî mijlociu, adică sunt constituite din o masă omogenă, care sub lupă nu se rezolvă în cristali, în cari sunt împlântate elementele cristaline constitutive: *plagioclas* și *piroxen*. Această masă fundamentală = *Grundmasse* este în general compactă, fără porî, are duritatea unui feldspat, nu face de loc efervescență cu HCl chiar pe suprafețe expuse intemperiiilor.

Sub microscop, masa se arată constituită mai în întregime din *microlite feldspatice*, *pulbere de magnetit* și poate din granule mici isolate de *augit*. O substanță sticlăsoasă isotropă = *basis*, este represintată în foarte mică câtime ca un soi de ciment foarte subțire între microlite. În perioada *extratelorică de efusiune* a magmei, acesta a fost deci în mare parte consumată în formarea microlitelor. Ast-fel de structură a masei fundamentale, constituită esențial din microlite feldspatice idiomorfe și din substanță amorfă în cantitate variabilă, o numesc *Rosenbusch* structură hialopilitică = *hyalopilitische Structur*, iar *Zirckel* cu o expresiune foarte plastică «*ein glasgetränkter Mikrolithenfilz*». O structură *pilotaxitică* tipică, în sensul lui Rosenbusch, adică în care substanță amorfă să *lipsescă cu totul*, nu am observat; de alt-fel este foarte probabil că o asemenea formă de structură să fie numai *teoretică*, deși *Schafarzik* o menționează în câte-va cazuri rari la andesiturile piroxenice din Cserhát.

Elementele constitutive de *prima generațiune*, adică separate din magmă încă din *perioada intratelorică* sunt: *plagioclas*, *augit*, *hipersten* și *magnetit*. Ca elemente accesorii am observat într'un cas *quarz* și în câte-va *olivin*.

Plagioclasul ocupă tot-d'a-una rangul întâiu în privința mulțimei individelor. Mai toate cristalele apar în lumina polarisată constituite din numeroase *lamelle polisintetice* de grosimi diferite; rar observăm secțiuni simple orî numai din 2 lamelle. Pentru determinarea speciei de feldspat m'am servit de caracterele date de *Lévy* (*Étude sur la détermination des feldspaths*, pag. 31) din valorile unghiului de extincțiune în zona de simetrie perpendiculară pe (010). În rocele de care mă ocup, valorile acestui unghi sunt în cea mai mare parte de cazuri cuprinse între 22° — 35° , avem deci de aface cu un *labrador*. În câte-va cazuri am observat și valori coprinse între 35° — 45° , deci *itownit*. *Augitul* se presintă în prisme relativ gróse alese-ori tăiete oblic la capete, orî în granule aproape rotundite; secțiu-

nile basice sunt octogonale, formate prin desvoltarea aprópe de o potrivă a fețelor (100) (010) și (110). Striurile de clivagiú după (110). Extincțiunea pe care am observat'o în unele secțiuni $\parallel c$ este cuprinsă între 25° — 40° . Sub nicoliú încrucișați se observă adese-orí îngemănări după (100). Pleocroismul când există cu tonuri în *brun-gălbui* și *verdiú-palid* ca în hipersten de obiceiú mult mai slab. Culorile de polarisațiune, corespundénd unei birefringente mai puternice a augitului, sunt mult mai vii de cât în hipersten.

Hiperstenul se presintă în prisme lungite, cristalografic clar mărginite, terminate drept, orí cu fețe de *domă*, în lumina naturală se presintă colorat în *verdiú-palid* orí cu tonuri în brun orí galben fórte șterse, adesea-orí când cristalii sunt de ajuns de subțiri aprópe incolor. La cristalii mai mari observăm crăpături longitudinale și transversale nu tocmai regulate; sub un grosisiment mai mare recunóscem o structură fibrósă désă $\parallel c$. Afară de aceste forme complete hiperstenul se mai presintă în colonade orí bastóne care arată o divisiune transversală evidentă. Secțiunile basice de asemenea octogonale ca și la augit, din fețele (100), (010) și (110), aceste patru din urmă însă mai puțin desválite apărând ca trunchiături pe colțuri. Sub nicoliú încrucișați secțiunile de hipersten se sting paralel și perpendicular cu direcțiunea lungimei lor. Pleocroismul pronunțat cu culorile: *palid verdiú*, *brun roșietic* și *brun gălbui*. Culorile de polarisațiune puțin marcante.

Îngemănări nu se observă nici odată.

Pentru deosebirea *andesiturilor piroxenice* în subtipuri nu ne putem conduce de cât după cantitățile relative a augitului și a hiperstenului. Cum să știe însă deosebirea acestor două minerale în secțiuni, este în multe casuri îndoeinică.

Secțiunile de augit esact perpendiculare pe zona prismeí, și secțiunile longitudinale dupa (100) se sting de asemenea *drept* (*F. Becke*. Ueber die Unterscheidung von Augit u. Bronzit in andesit Min. u. petrogr. Mitth. V Bd. 1883 pag. 527) și tocmai aceste secțiuni arată adesea-orí un pleocroism destul de pronunțat cu tonurile din hipersten. (*Rosenbusch*. Microscopische Physiographie 1892 pag. 522).

În asemenea casuri îndoeinice numai un esamen optic aménunțit în lumina polarisată paralelă și convergentă póte decide. Pentru scopul mai mult geologic ce urmăresce acest studiú, m'am servit de caracterele menționate pentru deosebirea acestor două piroxene.

Magnetitul este fórte respândit în toate eșantiliónele, des semănat în masa rocéi; el se presintă în secțiuni opace, negre, rectangulare, mai des însă în grămeđi de mai mulți indiviđi îngemánați, tot dea-una cu forme proprii bine definite față cu cele-l-alte elemente adică clar *idiomorf*; el e fără îndoială elementul cel mai vechiú, căci îl găsim cu *inclusiuni* în toate cele-l-alte elemente, fórte des în augit și hipersten. În câte-va casuri am observat secțiuni negre neregulate cu marginile dințate, orí grupe de fire

negre încrucișate în unghiū drept; e probabil deci ca o parte din elementul negru, pe care îl iaū drept magnetit, să aparție la *ilmenit*.

Cum să scie ilmenitul întovărășesce fôrte des *augitul* și *olivin* în andesituri. Un mijloc sigur pentru a-l deosebi de magnetit este dacă tratăm preparatul cu HCl diluat, ferbinte, granulele de magnetit se solvesc pe când ilmenitul mai greū solubil rămâne (Schafarzik. Pyroxen-Andesite des Cserhat. 1895 pag. 346).

În andesiturile din *Delugan* și *Bucciniș*, ambele elemente piroxenice sunt puternic reprezentate; în unele secțiūni se pare că domină hiperstenul, în altele augitul. Ceia ce reese din studiul acestor roci este că o deosebire în andesituri cu *augit* și andesituri cu *hipersten* este neaplicabilă; cel mai potrivit este tipul numit de Zirkel *andesite cu piroxen* (monoclinic și rhombic).

Caractere vulcanologice. Cum se scie între erupțiūnile vulcanice cari aū loc astă-đi la suprafața pămîntului se pot deosebi 4 tipuri: 1. *Erupțiūni amestecate* din revărsări de lavă fluidă și proiecțiūni vulcanice (cenușe, bômbe, etc.), cari daū nascere la așa numiții *strato-vulcani*, constituiți din o alternanță dēsă de straturi de lavă compactă și de tufuri, de unde trebuie să conchidem la revărsări repețite de lavă întrerupte prin ploī de cenușe. Aceste straturi sunt în general înclinate din centrul vulcanului spre piciorul conului vulcanic. Tipul acestui soiū de erupțiūni îl avem în *Vesuv* și *Etna*. 2. *Erupțiūni de lavă*, în care aū loc numai revărsări de lavă; proiecțiūnile lipsesc aprôpe complet. Aceste erupțiūni daū nascere la forme discoide lățite, alcătuite aprôpe exclusiv numai din straturi de lavă, fără alternanță de tufuri. Tipul în vulcanii din *Hawaii*. 3. *Erupțiūni de cenușe* în care apar la suprafața pămîntului numai proiecțiūni fără lavă, orī acēsă din urmă e cu totul subordonată, ex.: *Monte nuovo*, *Temboro*, etc. 4. *Erupțiūni de vapor* în care magma nu ajunge mai de loc la suprafață, ci aū loc numai *explosiūni* de gazuri, dând nascere la o formă gôlă, la o escavațiune, pe suprafața pămîntului. Exemple: *Bandai-San* în Japonia (1888). Diferențele între aceste 4 tipuri de erupțiūni își aū cauza numai în cantitățile diferite de gazuri absorbite în magmă. O magmă săracă în vaporī provôcă o *erupțiune de lavă*; un conținut mai mare în gazuri dă nascere la *erupțiūni mixte*; când conținutul în gazuri este fôrte bogat avem *erupțiūni de cenușe*, în fine dacă gazurile sunt în mai mare cătime în raport cu magma, aū loc *erupțiūni de vapor*. Natural că între aceste 4 tipuri de erupțiūni există tôte transițiūnile posibile, chiar pentru unul și acelaș vulcan considerat în diferite timpuri. (Ed. Brückner. Die feste Erdrinde. 98 pag. 110).

Pentru lavele din *Delugan* și *Bucciniș* și în general din Hargieta-Cali-manī, vin în considerație numai cele 2 tipuri dintâiū. În regiunea de care ne ocupăm, n'am observat nicăiri *tufuri* orī *boambe vulcanice*, isolate or alternând cu lavele, de și în marginea teraselor avem deschideri de mai multe decī de metri; ace'ași lucru l'am observat și pe pîriul *Bucciniș*, unde

avem deschideri de mai multe sute de metri, după cum vom vedea în urmă. Am avea deci de-aface aici cu un tip de *erupțiune de lavă*. Lavele basice andesitice de pe Delugan au trebuit dar să fi fost relativ sărace în gaze, de ajuns de fluide și răcirea lor să se facă încet, așa că gazele s'au putut exala în linisce și ușor la suprafață, dând naștere după sleire la roci compacte ori foarte puțin poroase, separate în plăci, adică la forma de lavă care în nomenclatura germană poartă numele de *plattenlava* ori *fladenlava*. Sărăcia masei fundamentale în substanță sticlă și constituția ei în cea mai mare parte din microlite, pe care o observăm la andesiturile de pe Delugan, vorbește tot pentru o curgere liniștită și o răcire treptată a acestor lave.

O altă concluziune, la care ajungem din modul cum se prezintă lavele andesitice în această regiune și în general în totă partea ce o cunosc din Calimanii, este că aceste lave s'au răspândit mai mult orizontal ca nisce păături fluide așezându-se una peste alta, dând naștere după sleire la înfășurarea geologică a unei mase eruptive numită *decke* = pătură. În Calimanii nu avem deci de aface cu o masă eruptivă care s'ar prezenta în curente = *strom*, pornind din o parte centrală și răspândindu-se mai mult în o direcțiune. Solul peste care s'a revărsat lavele Calimanilor a trebuit dar să fie în general plan; acesta e șesul despre care am vorbit la început că se întindea la marginea vestică a arcu'ui carpatic, înainte de a exista masa Hargietta-Caliman și al cărui rest îl vedem astăzi formând fundul escavațiunii Negrei.

O napă fluidă, fie ori cât de vâscosă nu s'ar putea ține în echilibru pe o grosime de 500 m. cum e în cazul nostru diferența de nivel între Păltiniș și terasa cea mai superioară a Buccinișului; e natural dar să admitem că avem de a face cu mai multe nape ori cursuri de lavă cari s'au suprapus în *diferite timpuri*. Aceste curgeri periodice se pot recunoște în natură după *straturile de scorie* = *Schlackenschichten*, care trebuie să se interpună între straturile compacte ale lavei sleite. Aceste *straturi de scorii* se formază cum să știe pretutindeni unde lava fluidă vine în contact cu obiecte reci ori în atingere cu aerul, prin urmare înainte de toate la *suprafața cursului de lavă și la partea sa inferioară*.

Ca o consecință a unei răcirii mai rapide urmărează că aceste *straturi de scorii* sunt mai bogate în basă sticlă și foarte poroase, de multe ori chiar spongiată, pe când partea mai internă a curentului răcindu-se treptat devine după sleire compactă, aproape în întregime cristalină, cu puțină basă sticlă. În regiunea de care vorbim n'am întâlnit asemenea lave poroase; pe pîrîul Bucciniș însă le întâlnim foarte des, după cum vom vedea mai departe.

Mai sus de muntele Bucciniș, în *Piatra Caliman*, sub cîma Calimanului, pe *Caliman Cîrîbuc*, pe cîma dintre *Pietrele roșii* și *Lucaci*, lavele poroase, cavernose, cu aparență de sgură, sunt foarte răspîndite.

Secțiunea alăturată (Fig. 2) dusă din vârful Calimanului în vârful Păltiniș, dă o idee de înfățișarea masei eruptive din această regiune și raporturile ei cu șisturile cristaline. Pe stânga piriului Drăgoeșei, este o bandă de *tufuri trachitice, trachit*; cel puțin acesta e ideea pe care 'mă am făcut-o din o scurtă observare asupra secțiunilor acestor roci: colóre deschisă, poróse, aspre la pipăit. Feldspatul alterat, solzisorî de biotit. Sub microscop masa *holocristalină*, pe lângă secțiuni de un *plagioclas acid* se observă în mare cătîme cristalî de *sanidin* cu macla de Karlsbad; apoi mică négră alterată. *Qarz* lipsesce, *piroxen* și *hornblendă* de asemenea nu se observă. Decî un typ mai acid de cât andesitul. Despre aceste roci însă mă voi ocupa altă dată mai de aprópe.

Să considerăm acum în special rocele ce alcătuesc Deluganul și muntele Bucciniș, descriindu-le în succesiunea lor verticală de jos în sus.

1). *Piriul Calimănel pe stânga, lângă crișma din Păltiniș*. Roca are o culóre cenușie presărată cu puncte albe, casură neregulată, o structură

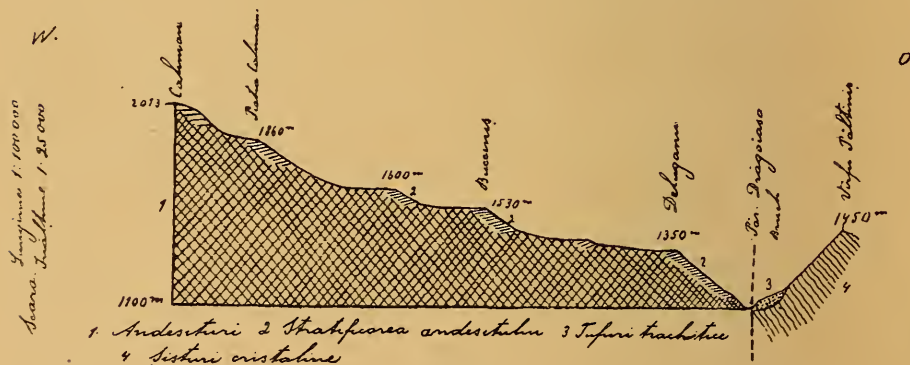


Fig. 2.

porfirică fin granulară, este dură și separată în plăci până la 5 cm. grosime. În masă se ved numeroși cristalî de *feldspat* descompuși în o substanță kaolinică; apoi secțiuni subțiri cu strălucirea steclosă, pe suprafața cărora se ved cu lupa striurile caracteristice *plagioclaselor*. *Piroxen* în grăule negre verđi, apoi mici particule negre și pete roșietice de natura unui oxid de fer, care dau secțiunei, când e privită în lumina reflectată, un ton în roșietic.

Sub m. Masa=Grundmasse, de colóre cenușie deschisă, este constituită aprópe în întregime din microlite de feldspat și din o pulbere négră des presărată. O substanță amorfă=basis, în fôrte mică cătîme, ca un ciment subțire între microlite. Elementele cristaline separate în această masă sunt:

Plagioclas în table mari orî secțiuni rectangulare, constituite din numeroase lamelle polisintetice.

Extincțiunea 27° — 35° , decî un *Labrador*. Mai rar observăm cristale

simpli, aceștia însă nu se sting complet paralel. O structură zonală să observă adesea-orî și atunci sub nicolii încrucișați se arată câte odată o *extincțiune onduloasă*. Mai toate cristalele de plagioclas, mai ales cele mari sunt pline de *interpozițiuni* sticlôse cari umplu uniform interiorul cristalului, orî sunt concentrate numai în spațiurile deșerte din masa cristalului. La exterior rămâne mai tot-d'auna o margine clară, de unde trebuie să conchidem că creșterea cristalului a avut loc la început mai repede și la sfârșit mai liniștit. *Augitul* în cristale mari bine formate, orî în granule rotunđite palid-vechiu orî brun-gălbui palid. Pleocroismul foarte slab orî lipsesce cu totul. *Hipersten*, câte-va cristale mari tipice și în prisme mai înguste terminate cu brachidoma. *Magnetit* cu caracterile obicinuite; de multe orî inconjurate de o substanță brun-închis. Pete rugini, de multe orî cu un simbur negru în mijloc, se presintă des în masa rocei, de unde urmădă că aceste pete roșiatice nu sunt de cât un product de transformare a magnetitului în o substanță de soiul hematitului; prin acțiunea apei încărcată cu CO_2 , protoxidul de fer din magnetit a fost solvit pe când Fe_2O_3 a rămas. *Hiperstenul* se pare a domina asupra augitului, roca este dar un *andesit cu hipersten și augit*, cu structura *hialopilitică* cu puțină materie sticlôasă.

2. *Deluganu partea inferiôră*. Roca e de culóre cenușie închisă, foarte dură, desfăcută în plăci grôse de 3 — 5 cm., cu casură mai mult sau mai puțin plană. Intr'o masă compactă, mată, se vėd cristale de *plagioclas* în secțiuni după 001 subțiri cu strălucirea sticlôasă, orî în tăblițe albe, cu strălucirea grôasă care corespund la fața 010. *Piroxen* în granule orî în prisme sunt scurte de culóre năgră-verde, care se arată mai bine în evidență pe suprafețele expuse ale rocei; de multe orî cristalul a căđut lăsând întipărită în masa rocei forma sa, adică ceia-ce se numesce un *cristal negativ*.

Sub m. În lumina naturală masa apare în general cu o culóre cenușie mai mult sau mai puțin deschisă, sub nicolii încrucișați devine cenușiu închis.

Ea este aprôpe în întregime constituită de microlite de feldspat și din pulbere foarte dêsă de magnetit. O dispozițiune fluidală a microlitelor nu se observă evident. *Basis* în foarte mică cătme.

Ca minerale separate din magmă în periôda intratelurică: *plagioclas* cu caracterele descrise sub 1; pe lângă cristali cu lamele subțiri și numeroșe se vėd și secțiuni alcătuite numai din 2 lamele relativ grôse. Extincțiunea între 25° — 35° , decî *labrador*; mai rar se observă secțiuni rectangulare simple a căror extincțiune are valori foarte mici. În un cristal se observă 2 serii de lamele polisintetice, tăindu-se aprôpe perpendicular, ceia ce arată o îngemănare combinată după legea *albitului și a periclinului*. *Hipersten* în cristali numeroși bine formați. *Augit* în cristali mari, secțiuni basice și de forma 010, 100, 110. Îngemănări a 2 sau 3 individe după 100. Extincțiunea || *c* între 25° — 35° . Inclusiuni de magnetit foarte des. *Magnetit*, abun-

dent; în apropierea granulelor de magnetit, ori chiar imediat în jurul lor, pete brune roșiatice; asemenea pot să se observe separat și în masă, de multe ori cu un simț opac de magnetit. *Quartz* numai un singur individ; este o secțiune basică aproape exagonală, cu colțurile tocite, cu totul lipsit de incluziuni, străbătut numai de câte-va crăpături. Între nicoli încrucișați apare aproape întunecat. Neapărat că avem aface cu un element accesoriu cu totul secundar, născut poate posterior în masa rocei. Raporturile de vîrstă a diferitelor elemente constitutive între dîsele se pot conchide din următoarele fapte: *magnetitul* e cel mai vechiu prezentându-se ca incluziuni în toate cele l-alte.

În o secțiune basică de piroxen se observă cum un cristal de plagioclas intră cu un capăt în lăuntrul acestuia, ceea ce ne-ar arăta că separarea plagioclasului din magmă a precedat pe a piroxenului. În un cristal de augit se observă în mijloc un cristal de hipersten cu extincțiune dreptă, pe când învâlișul de augit se stinge sub un unghi de 40° ; acesta ar fi o dovadă că hiperstenul e mai vechiu de cât augitul; faptul acesta se pare a fi foarte general. Între părțile constitutive ale masei fundamentale (microlite de feldspat, fire de augit) și elementele cristaline din prima generațiune există un contrast pronunțat.

Roca este dar un *andesit cu hipersten și augit* cu structura *hialopilitică* cu foarte puțină materie amorfă, poate o apropiere de structura pilotaxitică.

3. *Deluganu ceva mai sus de marginea inferioară a rîpei*. Același aspect ca sub 2. Masa și aci din microlite și opacite; o trecere treptată de a microlitele mai mari la cristalele mici și bastonașele feldspatice. Augitul tipic, fără pleocroism și cu dese îngemănări, hipersten subordonat, numai în câte-va cristale izolate.

Roca e dar *andesit și augit cu hipersten*, cu structura *hialopilitică* cu puțin *basis*.

4. *Deluganu în mijlocul terasei*. Roca e cenușie, compactă, dură, desăcută în plăci groase, structura porfirică mic granulară. În masă foarte dese cristale de feldspat, în tăblițe cu strălucirea grasă ori în secțiuni înguste cu strălucirea sticlă. Multe din aceste cristale sunt descompuse și apar în masă cu părți albe alcătuite din kaolin.

Piroxen în prisme scurte și granule negre verdui.

Sub m. Sub nicoli încrucișați masa se întunecă mai pronunțat, deci substanța amorfă relativ mai abundentă. *Plagioclasul* ca de obicei, cu numeroase interpozițiuni, așa că apare turbure cu o zonă esteriă clară. Extincțiunea 36° , deci din seria bitownitului. Lamele polisintetice în 2 direcțiuni aproape perpendicular se observă des. *Augit* tipic cu pleocroismul aproape nul, ori când există *c* și *a* cu aceiași culori verduie, ceea ce nu se întâmplă la un piroxen rombic. Extincțiunea 18° . În o secțiune octogonală un cristal de plagioclas în mijlocul cristalului de augit, ceea ce arată că acest din urmă e mai tînăr, cum am mai văzut (sub 2). Hipersten în cristali

mai mici și mai puțin de cât augitul. Roca e deci un *andesit cu augit și hipersten* cu structura *hialopilitică*.

5. *Cóma Deluganului*. Roca e foarte dură, separată în plăci subțiri până la 3 cm., de culoare cenușie, în lumina reflectată bate în violet. Structura porfirică fin granulară. Pe suprafața de separație a plăcilor se văd strălucind tăblițe de *plagioclas*, dar răspândite și printre densele secțiuni de *piroxen* izolate. Pe lângă aceste 2 elemente se mai văd în masă particule brun roșiatice de Fe_2O_3 provenite din transformarea magnetitului. Secțiunea e cenușiu violet.

Sub m. Un contrast pronunțat între masă și elementele mari cristaline. *Plagioclas*. *Augit* domină; de remarcat e o îngemănare de 2 indiviđi, care arată un pleocroismu pronunțat *brun-roșiat* și *verde-palid*. *Hipersten* numai câte-va cristale, din care unul mai mare înconjurat cu o margine asemenea cu rugina—brun închisă—; această substanța străbate prin crăpături și în lăuntru cristalului.

Magnetit mai tot-d'auna înconjurat de o substanță brun-închisă; pete mari de această substanță fără simbare opac se văd des în apropierea cristalelor de piroxen și chiar în lăuntru lor. Roca e un *andesit cu augit și foarte puțin hipersten*, cu structura *hialopilitică*, puțină materie sticlósă.

6. *Bucciniș partea inferióră*. Roca e cenușie închisă, compactă stricătura neregulată, structura porfirică clară. În masă cristale foarte dese de feldspat de mărime mijlocie, uni descompuși alții cu strălucire sticlósă apoi granule mari și mici de piroxen. *Sub m.* Basa sticlósă abundentă, plină de opacite. *Plagioclas*, *augit* tipic de remarcat o secțiune octogonală basică, cu *laturile aproape egale*. Această secțiune este o îngemănare de 2 indiviđi după 100; în mijlocul ei o zonă neîntreruptă de interpozițiuni, care urmăzează exact conturul cristalului. *O dovadă că cei 2 indiviđi nu au crescut întâiu aparte și apoi s'au unit întorcându-se unul în jurul unei axe perpendicular pe 100, ci îngemănarea a luat nascere de la început prin o orientare moleculară diferită*.

Hipersten subordonat. *Magnetit* și grupe de fire negre încrucișate, probabil *ilmenit*. Roca e un *andesit cu augit și puțin hipersten*, cu structura *hialopilitică*.

7. *Cóma Buccinișului*. Roca e de culoare cenușie-închisă bătând puțin în verde, cu structura neregulată; în masă se văd cristale de *plagioclas* sticloși de mărime mijlocie și granule de *piroxen*. *Sub m.* masa e foarte bogată în materie sticlósă care apare turbure din cauza separațiunilor *cristalitice*. Microlitele sunt așa de mici că mai nu exerciteză nici o influență asupra luminei polarizate. O asemenea formă de structură a masei cu basă sticlósă abundentă și cu microlite necomplect individualisate o numesce *Rosenbusch* structura *vitrofrică*. Elementele separate în această masă sunt în general mari, așa că contrastul cu masa fundamentală e foarte pronunțat. *Plagioclas* cu caracterele obicnuite. Extințiunea între $35-45^\circ$, deci un *bitownit*.

Augit în granule mari sfărimate, orî în secțiunii octogonale cu un pleocroism pronunțat și îngemănări. *Hipersten* numai în câte-va secțiunii foarte regulate || *c* terminate cu *doma*. *Magnetit* abundent în masă și ca în incluziuni în augit și hipersten. *Olivin* mai rar. Roca este *andesit* cu *augit* și *hipersten* cu structura *vitrofică*.

Concluziune. Tóte rocele de pe Delugan și muntele Bucciniș sunt *andesituri* cu piroxen; ambele soiuri de piroxen, monoclinice și rombice sunt represintate aprópe în aceeași câtime, așa că o separare în *andesituri* cu *augit* și *andesituri* cu *hipersten* nu se póte face. Plagioclasul este *labrador*, în câte-va casuri *bitowinit*. Structura masei este mai tot-d'a-una *hiolopilitică* cu câtimî variabile de materie sticlósă.

II

Roclele din pîriul Buccinișului.

De sub Piatra Calimanilor, chiar de pe graniță, în o altitudine de 1600 metri, își ia origina pîriul Bucciniș, curgînd spre N.E. și vîrsîndu-se imediat după eșirea lui din platoul eruptiv la Coverca, în pîriul Călimănel în o altitudine de 960 m., el străbate decî exact tótă partea románescă a platoului eruptiv, tîindu-l pe o grosime aprópe de 600 m. O deschidere așa de colosală, pe o mică distanță și în condițiunile cele mai favorabile de observație, face ca excursiunea pe acest pârîu să fie dintre cele mai interesante care se pot face în Calimanî. Pe dealul din stînga pârîului care se chiamă *Piciorul Buccinișului*, caracterizat ca de obicei prin o cómă lățită, observăm admirabile *terase transversale*, alcătuite din aceleași roci ca în Delugan și muntele Bucciniș, desfăcute în straturi și plăci aprópe orizontale.

S'ar părea că au fost mai multe pânđe de lavă, care venind din spre W. au înaintat până la diferite depărtări în josul pârîului. În partea dréptă se ridică vertical imediat din albia pârîului muntele Buccinișului, în cât mersul pe acéstă parte e aprópe imposibil. În scurt unul din exemplele cele mai típice a unei văi în o masă eruptivă și póte cea mai proprie pentru studiul petrografic al Calimanilor. Cum e de așteptat, trebuie să întîlnim în acéstă vale aprópe tóte tipurile de roci ce intră în constituția Calimanilor. Roclele poróse, scoriacee, care denotă cum am spus suprafața curențelor periodice se întîlnesc tórté des. Tufuri orî alte proiecțiuni vulcanice n'am observat nici aici. Pe lângă tipul descris al *andesitului* cu *piroxen*, mai întîlnim un tip amestecat al *andesiturilor* cu *piroxen* și *hornblendă*. Pe piciorul Buccinișului, în partea superióră, rocele au acelaș aspect și constituție ca în muntele Bucciniș; în partea inferióră însă apare tipul cu *hornblendă*. Roclele studiate din acéstă regiune sunt:

8. *Cóma Piciorului Bucciniș*. Roca are același aspect ca cele descrise

în Delugan, cu structura porfirică mijlociă granulară. Într-o masă cenușie se văd cristale mari descompuse și alte mici strălucitoare de *plagioclas*, apoi granule de piroxen.

Sub. m. Masa cenușie închisă, bogată în basă sticlă și pulbere de magnetit, este constituită din microlite și granule mici de augit și *plagioclas*.

Hipersten în câtime mai mică, de obicei înconjurat de o margine ruginie; se observă și câți-va cristali învâliți în augit. *Magnetit*. Roca este deci *andesit cu augit și hipersten* cu structura *hialopilitică*.

9. *Piciorul Buccinișului sub cămă*. Aspect ca acela descris sub 6. Cristali mari descompuși de feldspat. În masă se văd pete mari negre, în mijlocul cărora se observă un simbur de augit, ele provin dar din transformarea augitului. O basă sticlă lipsește aproape complet, *plagioclasul* e *bitownit*, *augit* accesoriu *olivin*. Roca este deci un *andesit cu augit*, cu structura *hialopilitică* cu foarte puțină materie amorfă.

10. *Pârâul Buccinișului în fund*. Roca e de culoare cenușie închisă, poroasă, aspră, cu structura neregulată. În masă se văd cristale albicioase de *plagioclas*, granule negre verdui de *piroxen* și ace negre strălucitoare de *hornblendă*. *Sub m.* masa apare cenușie alcătuită din microlite, opacitate și basă sticlă abundentă. Între cristale de *plagioclas* se observă frumoase secțiuni cu structura zonară, a căror parte internă se stinge sub un unghi mai mic de cât învâlișul exterior. Extincțiunea lamelelor polisintetice are în general valori mai mari de 35° , deci am avea de aface cu *bitownit*. *Augit* mai tot așa de abundent ca și *plagioclasul*, se observă dese îngemănări. Extincțiunea $\parallel c$ 30° . *Hipersten* subordonat. *Olivin* accesoriu.

Un element, care apare aici ca nou, este *hornblendă*. Ea se prezintă rar în indivizi mari regulat mărginiți, de cele mai multe ori numai în fragmente neregulate, cu un pleocroismu foarte pronunțat galben-brun și brun închis. Toate cristalele de *hornblendă* sunt înconjugate cu o margine neagră mai mult sau mai puțin grosă; la fragmentele mai mici se observă numai în mijloc un simbur brun, restul este în întregime transformat în această substanță opacă; nu arare ori se observă fragmente complet opace, ele sunt deci în întregime transformate. În locurile unde cristale mari apar ca rupte, nu se observă această margine opacă; ruptura cristalului este deci posterioară nașterii acestei substanțe. Se găsesc însă și indivizi în stare fragmentară înconjugată în întregime de marginea opacă; așezia au fost în stare fragmentară de la început, înainte de a se produce învâlișul opac.

Sub grosisimentul cel mai puternic, această margine opacă se arată ca o masă complet omogenă, așa dar nu constituită din un agregat periferic de particule de augit și granule de magnetit. Această observație vine în sprijinul ideii lui *Zirkel*, că cristalele de *hornblendă* deja formate au fost alterate la suprafață de magma încă fierbinte, plastică și că marginea neagră —opac—nu este alt-ceva de cât un product a acestei acțiuni caustice a lavei topite. (A se vedea experiențele făcute de *Arthur Becker*. Ueber die

dunklen Umrandungen der Hornblenden und Biotite in den massigen Gesteinen. Neus Jahrb. f. Min. Geol. u. Pal. 1883 II pag. 1). Dacă această margine complect compactă a mai fost observată în natură, n'am cunoscință. *Becker* însă spune că în experiențele lui cu cristale de hornblendă ne alterate în lave andesitice topite, *nu a reușit să reproducă împrejurările din natură*, adică să înconjoare hornblenda cu un agregat de granule negre, *ci a obținut tot-d'a-una o margine neagră compactă*, adică tocmai ceea ce observăm în natură la acest andesit de pe *Bucciniș*. De remarcăt e încă faptul că nici unul din numeroșii cristalini de augit alăturați nu prezintă această margine de opacitate; cauza poate să fie dublă: ori-că hornblenda fiind mai fusibilă de cât augitul a fost atacată de magmă mai ușor, ori că cristalini de hornblendă s'au forinat în alte împrejurări de cât celelalte elemente, *venind deja formați în magma din care a cristallizat augitul*. Din cele spuse urmează că roca este un tip amestecat de *andesituri cu piroxen* și *andesituri cu augi și hornblendă* cu *hipersten* subordonat accesoriu *olivin*. Structura *hialopilitică* bogată în basă sticlă.

11. *Pirul Bucciniș în fund*. Roca are o culoare brun-roșie, cu o structură porfirică mijlocie granulară din cele mai pronunțate, așa că macroscopic am putea să o luăm drept un adevărat porfir. Secțiunea în lumina reflectată brun-roșie.

În masa roșie se văd cristale albe sticlă de *plagioclas*, granule mari ori prisme scurte negre-verzi de *piroxen* și ace negre strălucitoare de *hornblendă*. *Sub m.* masa apare cenușie-închisă, constituită din basă sticlă abundentă, microlite de feldspat, cristale mari de *plagioclas* și particule negre de magnetit; în totă masa se văd răspândite pete și vine brune ca rugina. *Plagioclas* cu caracterile obișnuite. Extincțiunea trece de multe ori peste valoare de 35° , de unde ar urma că avem de a face cu un *bitownit*. *Augit* în mare câtime cu pleocroismu șters. *Hornblenda* cu caracterile descrise destul de abundent. *Hipersten* tipic în câtime mai mică de cât *augitul* și mai răspândit ca și *hornblenda*. Roca este dar un tip amestecat din cele mai pronunțate adică: *andesit cu augit, hornblendă și hipersten* cu structura *hialopilitică* bogată în basă sticlă.

12. *Pârul Bucciniș aproape de fund*. Roca e de culoare brun-roșie, ceva mai deschis de cât cea de sub 11, poroasă, aspră, stricătura neregulată, structura porfirică, mijlocie granulară. În masă cristale albe de *plagioclas*, granule negre-verzi de *piroxen* și prisme ori ace strălucitoare de *hornblendă*.

Secțiunea de culoarea ruginei. *Sub m.* masa, în mare parte descompusă în o substanță rugină, bogată în materie amorfă. *Plagioclas*; multe cristale sunt cu totul pline de o substanță amorfă roșie de aceeași natură ca petele din masă; frumoase secțiuni cu structura zonară, partea internă se stinge sub un unghi mai mic de cât învelișul. Extincțiunea între 35° — 49° , deci *bitownit*. *Hipersten* f. abundent, în cristale mari, ruginite la suprafață; ma-

teria brună roșiatică care îi acopere, străbate prin crăpăturile cristalului. *Augitul* în mai mică câtime de cât hiperstenul, se poate însă aci foarte bine deosebi de dânsul fiind că nu e de loc pleocroic, pe când hiperstenul arată aici un pleocroismu din cele mai puternice. *Hornblendă* subordonată. Roca e un *andesit cu hipersten, augit și hornblendă* cu structura *hiyalopilitică* bogată în materie sticlăasă.

13. *Pârîul Buccinișul spre gură*. Roca e de culóre roșiatică, poróasă, aprópe spongióasă. Intr'o masă de culóre hematitei roșii, mată, se vîd cristale albe mici de *plagioclas*, apoi prisme mari, isolate, lungi până la 1 cm. de *piroxen* de culóre verde-închis pe spărtura.

Porii și spațiurile deșerte sunt tapisate cu o substanță albastră-cenușie ori gălbue. Secțiunea de culóre roșie. *Sub m.* masa de culóre brun-roșiatică închisă; oprind lumina să cadă deasupra pe placă, ea devine neagră opacă. Ea este constituită aprópe în întregime din substanță amorfă. Spațiurile deșerte de care masa e pretutindenî străbătută cu contururi rotunđite foarte puțin ramificate; substanța care câte odată tapiséază aceste spațiuni ca o pătură subțire este *isotropă*; foarte des se observă cristali de plagioclas și piroxen intrând cu capetele în aceste spațiuni góle, păstrându-și forma intactă. Acésta e dovada cea mai evidentă că aceste spațiuni au luat nascere posterior cristalelor și anume în timpul pe când lava era încă în stare viscósă.

Gazurile solvite în acéstă magmă întâmpinând ast-fel o rezistență în expansiunea lor spre suprafață au dat nascere la aceste spațiuni deșerte. O altă conclusiune pe care o tragem din forma spațiilor, este că lava viscósă la suprafața căreia ele s'au format, era în repaos ori într'o mișcare foarte încétă; în casul unei mișcări însemnate spațiile au forme lungite în direcțiunea curgerei. Unele spații mai mici sunt umplute aprópe în întregime cu o substanță de culóre brună gălbuie, cu structura radială care nu se stinge sub nicoliî încrucișați. Ea este dar un product secundar posterior răcirii. Asupra naturei chimice a masei, ea este în mare parte un oxid de fer provenit din transformarra magnetitului; ca purtător a acestei substanțe feruginóse, însă trebuie să admitem un silicat amorf.

Elementele separate în períoda intratelurică sunt:

Plagioclas în lamele polisintetice relativ gróse. Extincțiunea trece peste 35°, decî un *bitownit*. *Augit* în granule mari sfărmate, tipic fără pleocroism. *Hipersten* în mai mică câtime, puternic pleocroitic. *Magnetit* cu înfățișarea obicinuită nu se observă; el a fost în întregime transformat în substanță roșietică. Roca e un *andesit cu augit și hipersten* cu structura *vitrofirică* și represintă *stratul de scorii* = Schlackenschichte, al unui curent de lavă.

14). *Pîrîul Bucciniș spre gură*. Roca e poróasă, aspră în general de colóre neagră pătată cu roș; acésta din urmă provine din faptul că porii și spațiurile deșerte sunt pline cu o substanță feruginóasă provenită din alterarea magnetitului. În masă foarte numeroase cristale albe sticloase de *feldspat*

granule negre verzi de *piroxen* și ace negre strălucitoare de *hornblendă*. *Sub m.* Masa cenușie închisă este în mare parte alterată; pete și vine brun închise o străbat pretutindenți; în o basă sticlăasă abundentă se ved microlite și particule negre.

Părțile constitutive separate în masă sunt: *plagioclas* în table mari, cu interpozițiuni brun roșietice ca și petele ruginii din masă, numai secțiunile mai mici sunt clare. Pe lângă secțiuni din lamele polisintetice numeroase se observă și secțiuni simple, apoi secțiuni basice cu frumoasă structură zonară. Extincțiunea arată în general un *labrador*. În câte-va secțiuni basice am căutat să măsoz oblicitatea stingerei pe (001) rezultatul a fost — 5° , așa dar un *andesin* cu amestecul $Ab_1 An_1$; în alt cas oblicitatea pe (010) a fost — 4° dec un *oligoclas basic* cu amestecul $Ab_3 An_1$. (Rosenbusch Microscopische Physiographie 1892 pag. 664). Proba microchimică 'mă a dat prisme terminate cu piramide obtuse de $Na_2 Si Fl_6$; pe lângă acestea însă și cuburi transparente isotrope de $K_2 Si Fl_6$, însă în fôrte mică cătime. (Rosenbusch Op. cit. pag. 227). Din aceste fapte reese că în acastă rocă avem de aface cu un *plagioclas* măi acid, și cristalii mici simpli aparțin probabil la *sanidin*. *Augit* fôrte respîdit în cristale mari, neplecroice.

Hornblendă cu caracterele descrise, abundant. *Hipersten* măi puțin de cât *hornblenda*; cristalele apar ca ruginite la suprafață și în crăpături. *Magnetit* rar.

Roca este dar un, *andesit cu augit și hornblendă* cu *hipersten* subordonat și cu structura *hialopilitică* bogată în basă sticlăasă.

15). *Pîriul Bucciniș la gură, din bloc*. Roca e de colóre negră, compactă, cu spărtură plană, cu strălucire puțin grasă ca în un *vitrofir*. În masă se ved cristale sticlăose fôrte dese de *feldspat* și granule mari de *piroxen* rari. *Sub m.* basa sticlăasă abundentă, cu microlite și particule negre. În apropierea cristalelor mari se pôte observa o aranjare fluidală a microlitelor.

Plagioclasul. Cristalele mari sunt pline de spațuri umplute cu o substanță sticlăasă brună. Intr'o secțiune mare de *plagioclas* se observă 2 cristale de *augit*; el e dec măi vechi. Extincțiunea între 24° — 37° dec un *labrador*. *Augit*. *Hipersten* abundant: unele cristale sunt înconjurate de *augit* *Magnetit* în masă și ca inclusiuni în *augit* și *hipersten*. Roca este *andesit cu augit și hipersten* cu structura *hialopilitică* bogată în basă sticlăasă.

Conclusiuni. Din exemplele descrise urmédă că pe pîriul Bucciniș avem: *andesite cu augit*, *andesite cu augit și hipersten* și un tip amestecat, *andesit cu piroxen și hornblendă* în care hiperstenul se pare a da înapoi. Acest din urmă se pare a fi măi vechi de cât *andesiturile piroxenice*, căci nu l'am întâlnit nici odată în părțile măi superioze a piciorului Buccinișului, nici în muntele Bucciniș, ci în albia pîriului. Dacă ținem cont de observațiile de sub 14, (aciditatea *feldspatului* și raritatea *magnetitului*) ar urma că după erupțiunea tipului amestecat măi acid a urmat erupțiunea *andesiturilor*

piroxenice mai basice. Observațiuni mai de aproape în acest sens ar putea să ajungă la concluziuni de cea mai mare importanță în succesiunea în timp a lavelor Calimanului.

III

Roce din gura Haitei și Caliman Ciribuc.

Pornind din Négra Șarului în sus pe Négră, după o distanță de 5 km. ajungem în capătul Piciorului Smida nouă; ambele maluri ale Negrei sunt până aici constituite din depozite eocene. De aici însă intrăm în platoul eruptiv; în valea strimă a Negrei nu vedem de ambele părți de cât pereți verticali alcătuiți din bancuri aproape horizontale de andesituri. La gura Haitei aceste straturi horizontale se arată foarte bine descoperite în malurile Negrei, tocmai la locul unde este ieșitura — așa numitul Haită. — Suind de la gura Haitei pe graniță spre *Caliman Ciribuc*, întâlnim blocuri colosale alcătuite din roce negre pârsose. Voi descrie din această regiune numai un eșantion luat din aceste blocuri aproape de vârful Caliman Ciribuc.

16). *Caliman Ciribuc, sub vîrf spre gura Haitei.*

Roca e de color negricioasă, spongiasă, cu aspectul unei sguri. În masă vedem cristale foarte mici de plagioclas cu strălucire sticloasă, granule mari de piroxen și particule brune de un mineral feruginos. Secțiunea negricioasă semănata de puncte brun roșietice. *Sub m.* Masa constituită din basă sticloasă; care din cauză că secțiunea nu este în deajuns de subțire apare negră opacă, semănata de pete brune închise. Plagioclas foarte abundent, în general în secțiuni foarte clare, numai puține au interpozițiuni amorfe de aceeași natură ca masa. Toate apar constituite din lamele polisintetice groase. Extincțiunea are valori mari între 35° — 45° deci un *bitovnit*, dar și valori mai mari de 45° care ar denota un anortit. Augit tipic, neplecroic, în granule mari, ori în secțiuni octogonale basice cu striuri de clivagiū după fețele prisme. Ingemănări adesea-ori *în forma unei lame intercalate* între 2 părți cu aceeași orientare optică.

Colori de polarisațiune foarte vii. În cristale se observă inclusiuni amorfe sub forme de pete brune, de aceeași natură ca și acele din masă, provenite probabil din o transformare a inclusiunilor de magnetit.

Magnetitul din cauza că masa e negră nu se poate observa. Spațiile care constituiesc porii, au contururi rotunjite ori puțin ramificate; pereții lor sunt goi, ne tapisați de nici un product.

Se observă admirabil cristale de plagioclas intrând de multe ori până la jumătate din lungimea lor în aceste spații deșerte, aceeași observațiune pe care am menționat-o No. 13. Roca e deci un *andesit cu augit* cu structura vitrofircă, represintă stratul de scori de la suprafața unui curent de lavă augitică.

Din punct de vedere vulcanologic, aceste blocuri de lavă de pe Caliman-Ciribuc, care adesea au un volum de mai mulți metri cubi și *în care nu putem recunoște o separare în bancuri*, merită să ne oprim puțin asupra lor.

Suprafața unei curgeri de lavă, din cauza unei absorbțiuni brusce de căldură la formarea vaporilor care exalază la suprafața sa, se răcesce repede, așa că curentul se acopere îndată cu un înveliș negru de *scorie*. Această crustă formeză ore cum un soi de *sac* ori *canal* în lăuntrul căruia lava fluidă continuă încă mult timp a se mișca; din cauza acestei mișcări crusta formată la fruntea curentului este împinsă și așternută pe suprafața solului pe care curge lava, pe când în locul ei se formeză la capătul curentului un nou înveliș de scori. Din cauza acestei neconținute sfărâmări, aruncări la partea inferioară a învelișului de scorie de la fruntea curentului, această parte capătă un aspect din cele mai caracteristice pe care Poulet Soroșe o compară cu o grămadă enormă de blocuri și bucăți mari de cărbuni, care împinși dintr-o parte s'ar mișca încet rostogolindu-se unele peste altele. Dar chiar învelișul de scori din restul curentului nu prezintă mai nici odată o suprafață regulată. Din cauza contracțiunilor la sleire, ia naștere în acest înveliș crăpături numeroase, prin care lava fluidă de sub densul, iese adesea-ori afară curgând pe deasupra; blocurile și sloiurile în care învelișul primitiv de scori a fost desfăcut, sunt împinse în neregulă unele peste altele, tocmai cum se întâmplă cu blocurile de ghiață de pe un fluviu, oprite în mișcarea lor plutitoare de un obstacol.

În aceste cazuri avem de a face cu o altă formă de lavă sleită numită în nomenclatura germană Blocklava=Schollenlava=lavă în blocuri ori în sloiuri (Melchior Neumayr Erdgeschichte Bd. I 1895 pag. 154).

Aspectul cel al blocurilor de lavă augitică de pe Caliman-Ciribuc, formele lor colțuroase în care nu vedem vre-o separațiune evidentă în straturi, răspândirea lor neregulată pe comă, în nici o legătură cu relieful terenului, în fine structura lor spongiasă, ne face a le considera ca produse pe loc la partea superioară a unui curs de lavă, în chipul cel din urmă descris mai sus, adică ele reprezintă lava în sloiuri (Schollenlava).

IV

Rocle de pe Hăita și pârîul Pănacului.

Calea cea mai instructivă și tot odată cea mai comodă, pe care o poate urma cine-va pentru a ajunge la «Triplex confinium», este de la gura Hăitei în sus pe stânga, apoi pe pârîul Pănacului până la gura pârîului Tăeturei și de aici pe piciorul Muncel. Roclele, pe care le vedem formând pârîi verticali acestor două pârae, au în partea superioară aspectul deja cunoscut; în partea inferioară însă au un aspect basaltic, sunt desfăcute în

bancuri neregulate prin crăpături orizontale și verticale, de multe ori masive. Ca exemple voi descrie 2 eșantioane cu acest caracter.

17. *Haita pe stânga la gura pârului Răchitiș*. Roca e de culoare neagră compactă, foarte dură, stricătura plană, aspect basaltic. În masă se văd secțiuni mici strălucitoare de plagioclas și granule de piroxen mari negre verdui. *Sub m.* masa cenușie închisă este constituită din basa sticlă, microlite, granule de augit și opacite. *Plagioclasul* în secțiuni în general limpede. *Augit* neplescrocit. *Olivin* bine reprezentat. Roca e dar un *andesit cu augit și olivin* cu structura *hialopilitică* din un agregat de microlite de plagioclas și augit, bogat în baza sticlă.

18. *Fîrîl Panac, la gura pârului Tăturei*. Apröpe același aspect ca precedentă, bate puțin în verde. Secțiunea cenușie verde. *Sub m.* masa din un agregat de microlite feldspatice și augitice bine individualizate, particule negre numeroase și baza sticlă. *Plagioclasul*, în mare parte plin de inclusiuni așa că apare foarte turbure, este *labrador*. *Augit* tipic, lipsit de pleocroism. *Magnetit*. În secțiune se observă o crăpătură umplută cu o substanță fibrösă brun-gălbue. Roca e un *andesit cu augit* cu structura *hialopilitică*.

Din aceste 2 exemple se vede că avem de aface cu un *andesit augitic* curat; prezența *olivinei* ne denotă un tip basic, o tranzițiune spre basalturi; poziția geologică singură ar putea să stabilizească dacă în acest caz avem de a face cu basalturi ori cu un andesit augitic. Cum se știe basalturile sunt incontestabil mai tinere de cât andesiturile; ele trebuie deci să se prezinte în natură la partea exterioră a acestora; ori-când se prezintă în interiorul masivului andesitic și la partea inferioară a acestuia ca în cazul nostru, el trebuie să se afle în forme de *filone* ori în formă de *straturi intrusive* = Intrusivlager, între masele andesitice; ăcest fapt însă nu se observă în regiunea de care vorbim. Cum am vădut din literatură. *Stache, Koch, Primics*, menționează basalturi în Calimani; *Zirkel* de asemenea pomenesce de basalturi în Calimani, la Strâmba și valea Bistriței: la toți însă e vorba de *basalturi doleritice*, ceea ce nu e cazul la noi. În literatura mai nouă nu am vădut pomenindu-se de basalturi în Calimani. Într'un timp, când prezența *olivinei* într'un andesit piroxenitic, era de ajuns pentru a face din această rocă un basalt, a fost posibilă confuziunea în nume. *Schafarzik* spune că andesiturile piroxenice din Cserhát, au fost mai înainte descrise de Stache ca basalturi. Din aceste fapte urmăzează că prezența basalturilor în Calimani nu este până acum deplin dovedită.

V

Roclele de pe cöma dintre Pietrele-Roșii și vârful Lucaci.

Urcând de la gura pârului Tăturei pe piciorul Muncel, ajungem la piramida de pe «Triplex confinium».

Aici ne aflăm pe suprafața unei terase eruptive, întreruptă de resturile altor terase mai înalte. Unul din aceste resturi este vârful Pietrele roșii, a cărui parte din spre Moldova formează un părete vertical din straturi orizontale de andesituri negre cenușii; sus pe vârful aceste straturi se văd descoperite alcătuind o suprafață plană ca un soi de masă; înclinația lor este abia de 15° spre Sud. În apropierea Pietrelor roșii se văd numeroase resturi de înălțimea de altă dată a platoului eruptiv; unele din aceste poartă numele foarte caracteristic de «Podul de piatră», probabil fiind-că poporul în imaginațiunea lui plastică, le-a comparat cu resturile unor piciore de Pod.

Cóma care lăgă Pietrele roșii cu vârful Lucaci are de asemenea caracterul unei terase escarpată spre basenul Negrei. În vârful Lucaci andesiturile sunt desfăcute în plăci, așezate aproape orizontal. Priveliștea cea mai întinsă și cea mai măreță asupra extremității nordice a Calimanilor și basinelui Dorna-Négra, o avem de pe vârful Pietrelor roșii și din vârful Lucaci. Spre Sud Pietrosul, pe linia despărțitoare a apelor între Mureș și Bistrița, domină regiunea; spre Nord-West și Nord, se deschide în întregime basenul Dornei cu Dorna-Candreni. Spre Est privim ca într-o panoramă în escavațiunea Negrei.

Roclele adunate din această regiune au aspecturi foarte diferite; cea ce e mai interessant însă este că pe lângă tipul *andesiturilor cu piroxen*, tocmai aici în partea superioară a masei andesitice întâlnim *modificațiunea propilitică cu hornblenda verzie*.

Exemplele următoare ne vor da o idee de constituția petrografică a acestei regiuni pitoresce.

19. *Virful Pietrelor roșii*. Roca este neagră cenușie, poroasă, aspră, cu stricătura neregulată; sub lupă apare cu o structură porfirică fin granulară. Porii sunt umpluți ori tapisați cu o substanță gălbie. *Sub m.* Masa e constituită din o basă sticlăasă neagră, microlite nu se pot observa. *Plagioclasul* ocupă cea mai mare parte din suprafața secțiunei; mai toate cristalele sunt pline de inclusiuni sticlăse, numai o zonă esterióră rămâne mai tot dea-una clară; de multe ori se observă o dispozițiune zonală a acestor inclusiuni, de unde trebue să conchidem la periode alternative mai repeđi și mai încete în crescerea cristalelor. *Augit* în granule mari și prisme scurte, și în fragmente mici respindite în masă. Pleocroismul nul. Porii se arată cu totul umpluți ori tapisați cu o substanță brun gălbie, birefringentă, care sub un grosiment mai puternic arată o structură «fin fibrăasă»; probabil că avem de aface cu un product posterior de natura unui zeolit. Roca e dar un *andesit cu augit* cu structura vitrofirică, ca și acel descris sub No. 16 din *Caliman Cîrîbuc*, decî represintă de asemenea stratul de scorie.

20). *Sub vârful Pietrelor roșii între acestea și Triplex confinium* Acesta este roca *curioasă*, pe care am văđut-o în literatură că o descrie v. *Alth*

deja din 1854 la «Triplex confinium» și pe care o vedem menționată în opera lui Zirkel (Vol. II pag. 613). «Am Fuss des Berges Piatra ros, lavaartig, völlig poröse Lagen wechseln horizontal mit ganz dichten»; o asemenea alternanță de lavă poroasă și lavă compactă nu se observă însă; toate straturile sunt în diferite grade poroase. Vre un mineral verde (*alofanul lui Alth*), care ar tapisa spațiile deșerte din rocă, n'am observat.

Roca e de coloré neagră, spongiasă ori mai bine cavernoasă, cu aspectul cel mai pronunțat de scorie care ni-l putem închipui. Spațiile deșerte nu sunt dirijate în o singură direcțiune (direcțiunea curgerii) ci au forme ramificate în diferite direcțiuni, de unde trebuie să conchidem la o sleire subită a suprafeței unui lac de lavă, așa dar avem de aface cu *Blocklava*, formată pe locul unde o găsim. Pereții spațiilor sunt tapisați cu o peliță subțire cenușie închis. În masă se ved numai cristali mici de plagioclas.

Sub m. Masa din basă sticlăsoasă neagră. *Plagioclas* cu caracterele obicinuite; extincțiunea ar denota un *labrador*. Se observă și secțiuni simplă fără lanele polysintetice, ori cu structura zonară; la acestea din urmă observăm și aici o diferență în valoarea extincțiunii între părțile interne și externe *Augit* abundent; unele câmpuri din secțiune apar în întregime numai din fragmente de *augit*. Incluziuni de magnetit în *augit* nu se observă. Roca e un *andesit cu augit* cu structura *vitrofirică*, represintă stratul de scori sleit pe loc.

21). *De pe căma între «Triplex confinium» și Lucaci.* Roca are o coloré roșie cărămidie, este poroasă, aspră.

În masa roșie se ved cristali albi, stecloși de plagioclas și granule negre isolate de piroxen. Aspectul este aproape același ca la roca din piriul Bucinș descrisă sub 12. *Sub m.* se vede o masă brun-roșietică, care în lumina reflectată apare neagră. *Plagioclas* în secțiuni limpezi. *Augit* în granule mari și mici fără pleocroism. *Hipersten* rar, în cristali transformați la suprafață în o substanță de coloré ruginii. Asupra naturii chimice a masei se poate spune că e mai în întregime de natură feruginoasă. Roca e dar un *andesit cu augit și cu hipersten* subordonat, cu structura probabil *vitrofirică*; represintă de asemenea o scorie.

22). *Căma între «Triplex confinium» și Lucaci.*

Este poate roca cea mai interesantă din toate cele descrise până acum; avem aici de aface cu o *modificațiune propilitică* a unui *andesit*. Într-o masă compactă de coloré deschisă bătând în verduie, se ved cristale mici descompuse de plagioclas, și foarte numeroase prisme și ace negre strălucitoare de hornblenda, ceea ce dă rocei o structură porfirică din cele mai pronunțate.

Sub m. masa este în întregime *holocristalină*, constituită din un agregat de microlite și cristale mici de plagioclas, și granule de piroxen.

Plagioclasul este *labrador*; se observă părți sticlăsoase cu totul negre înconjugate numai cu un înveliș subțire de feldspat. *Hornblenda* apare în

secțiuni cu o coloră *galben verzie* orî *brun gălbie*, cu un pleocroism foarte puternic. O zonă opacă, cum am descris în urmă sub 10, la roca din pîrîul Buccinis, nu am observat de cît la un singur cristal și acolo foarte puțin dezvoltată. Această hornblendă se apropie deci de așa numita *hornblendă propilitică*. Roca este deci un *andesit cu hornblendă* cu structura masei *holocristaline*, cu înclinație spre un facies propilitic.

Asemenea roci cu tranzițiuni spre așa numitul propilit sunt comune în munții Rodnei, cum se vede din descrierile lui Koch, Doelter etc., după cum m'am putut convinge din inspecțiunea eșantionelor din munții Rodnei aflate în colecțiunea din Hofmuseum, asemănarea perfectă a unora cu roca de care vorbim nu lasă nici o îndoială. Un propilit care să întrunească toate caracterele date de Zirkel neapărat că nu avem aici. Doelter a arătat deja din 1880, că între rocele Transilvaniei se găsesc foarte puține care ar întruni caracterele propilitului lui Zirkel. Un alt fapt demn de remarcat este că această rocă se prezintă la partea superioară a maselor andesitice, ceea ce nu lasă nici o îndoială asupra chestiunii că *nu poate fi mai vechiu ca andesitul*.

Cum se știe, s'a afirmat de mulți că *filonele metalifere* de la Nagyag, Kapnik etc. stau în legătură cu piropilitul. Despre această chestiune voi vorbi mai de aproape la urma acestui studiu.

23. *Vîrful Lucaci*. Roca are aspectul și constituțiunea celor din Delugan. Este separată în plăci subțiri, compactă, de coloră cenușie, bătând puțin în verde. În masă se văd numeroase cristale descompuse, albe de feldspat și secțiuni strălucitoare cu striurile plagioclăului, apoi granule verzi de piroxen.

Sub m. Masa cenușie închisă, e constituită din o basă sticloasă în mică câtime, din un agregat de microlite de feldspath și granule mici de augit și opacite.

Plagioclăul este *bitownit*. *Augitul* în numeroase secțiuni. *Hipersten* bine reprezentat. *Magnetit* mai ales ca inclusiuni în augit și hipersten. Roca este un *andesit cu augit* și *hipersten* cu structura *hialopilitică* săracă în baza sticloasă.

Concluziune. Din exemplele aduse rezultă că pe cîma dintre Pietrele Roșii și muntele Lucaci, avem reprezentate: *andesitură cu augit*, *andesitură cu augit și hipersten* și *andesit cu hornblendă* în modifi cațiunea propilitică. Din punct de vedere vulcanologic avem de a face cu ambele forme de lavă: stratul de scorie și lavă compactă.

VI

Andesitul de pe Piciorul lat și raporturile lui cu depozitele paleogene din basenul Negrei.

Din cîma Calimanilor și dintre Pietrele roșii și muntele Lucaci se coborî în basenul Negrei culmi muntoase scurte, numite *picioare*; suind pe

orî-care din aceste piciore ajungem fără întrerupere pe culmea muntosă cea mai înaltă din regiune. Tóte aceste piciore sunt caracterisate prin cóme late, aprópe plane, și se termină abrupt spre basenul Negrei. Am amintit deja în partea generală, că aceste piciore nu represintă diferite curente de lavă care pornind din o gură vulcanică centrală s'ar fi răspândit radial în basenul negrei. Ele nu sunt de cât resturi din un platou eruptiv, a cărei margine a fost rósă de ape. Unul din aceste piciore este *Piciorul lat*, care pornind din cóma muntelui Lucaci, se cobórá în direcțiunea W.—E. spre pîriul *Pricobenilor*, în fața dealului lui *Măganu*, unde se termină cu o pantă repede. În pîriul *Pricobenilor* sub virful *Măganului* ni se presintă o deschidere din cele mai clare unde putem observa raporturile dintre masa eruptivă și straturile terțiare vechi, ce constituiesc cea mai mare parte din basenul Negrei. Secțiunea alăturată (Fig. 3) dusă din virful *Lucaci* în dealul *Măganu* ne dă o idee de aceste raporturi. Cum se vede

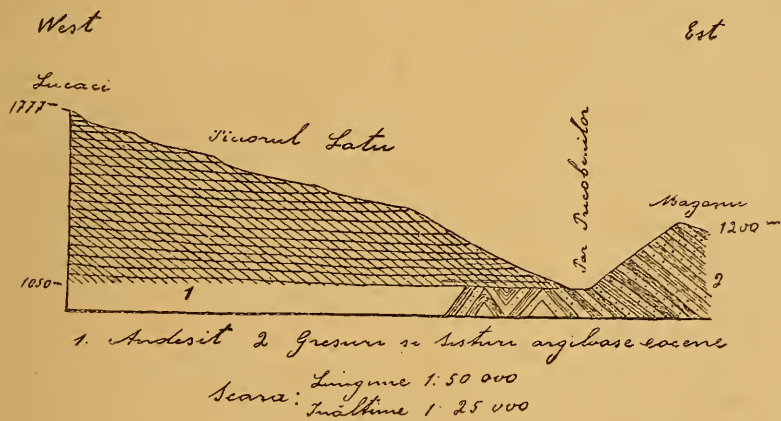


Fig. 3.

lavele andesitice s'au revărsat peste aceste depozite terțiare vechi, nu le-au străbătut. Lavele trebuie dar să fie mai tinere de cât dênsele. Andesitul de de pe Dealul lat este separat în plăci subțiri, orî în straturi înclinate puțin spre E. Din punct de vedere petrografic avem de aface cu un tip important al andesitului cu piroxen în care piroxenu l rombic aparține la bronzit.

24. *Piciorul lat, mijlocul cómei.* Roca are structura porfirică, mijlociú granulară; într'o masă compactă cenușie bătând puțin în verde, se vèd cristali mici de plagioclas și prisme mari scurte negre-verđi de piroxen. *Sub m.* Masa din basa sticlósă cenușie, microlite de feldspat și pulbere de magnetit. *Plagioclas* cu caracterile obicínuite, se pare a fi labrador. *Augit* în cristale mari. Extincțiunea până la 50°. *Bronzit.* Pentru recunóscerea acestui mineral m'am servit de diagnosele date de *F. Bücke* (Ueber die Unterscheidung von Augit und Bronzit in Dünschliffen. Min u. Petrogr. Mittheil V Bd. 1883 pag. 527). În preparat se vede o secțiune basică aprópe

pătrată formată din (100) și (010) cu colțurile truncate de (110). Acestă secțiune se arată în lumină polarisată paralelă gălbie-deschis. Ord. I. Extincțiunea după laturile patratului. Pleocroismul puternic. Neapărat că un examen mai amănunțit în lumina polarisată convergentă ar putea că stabilască mai de aproape rolul acestui mineral în andesiturile piroxenice din Calimanii. Roca este dar *un andesit cu augit* și bronzit cu structura *hialopilitică*.

Cum am amintit în urmă prof. F. Becke menționează andesituri cu augit, care conțin bronzit, în muntele Lucaci, Piatra Dornei, Timău (în apropierea Pietrelor roșii) etc., în unele varietăți, spune Becke, augitul dispare mai cu totul și rămâne un andesit *cu bronzit curat*.

Resumat asupra rocelor descrise în Calimanii. Din exemplele descrise putem clasifica rocele din Calimanii cum urmează:

I. *Tipul andesiturilor cu piroxen* care dominază aproape singur în tota regiunea. In acest tip distingem: 1) *Andesite cu augit* (Pic. Bucciniș, Calinan Ciribuc, Panac, Pietrele roșii). 2) *Andesite cu augit și hipersten* foarte respindite, 3) *Andesite cu hipersten și augit* rari, 4) *Andesite cu augit și olivin* (Haita) și 5) *Andesite cu augit și bronzit* (Dealul Lat).

II. *Tipul andesiturilor cu hornblendă* în modifiția *propilitică* rar (Triplex confinium).

III. *Tipul amestecat* din andesituri piroxenice și andesituri cu hornblendă basaltică (pîrîul Bucciniș). Acest tip se pare a fi cel mai vechi; pe când andesitul cu augit se pare a fi închis erupțiunea.

Vîrsta geologică a erupțiunei andesiturilor în Carpați.

O chestiune de mare importanță geologică, pe care trebuie să o discutăm mai de aproape, este aceea a periodei de erupțiune a andesiturilor. In basinul Negrei ne lipsesc raporturile stratigrafice, din care am putea să determinăm mai de aproape această perioadă geologică. Cum am văzut în urmă (fig. 3) masele andesitice se suprapun depositelor palaeogene din basinul Negrei. Aceste depozite însă după cum voi arăta altă dată aparțin la orizontul cu *Nummulitis perforata*, deci la partea mijlocie a eocenului (Etajul arisian); o parte din aceste depozite însă este probabil că aparție la un orizont mai superior din eocenul superior (Etajul bartonian) ori din partea inferioară a oligocenului (Etajul liguric = straturile de Hoja, Koch). Un alt fapt, pe care îl constatăm în basinul Negrei, este că în conglomeratele palaeogene nu întălnim nicăeri bucăți de andesit ori alte producțiuni vulcanice în legătură genetică cu andesiturile, ceea ce ar fi trebuit natural să se întămple în cazul când masele andesitice ar fi format țermul mării în care s'au depus aceste straturi. Din aceste fapte urmează că erupțiunea andesiturilor cade în o perioadă mai tînără de cît palaeogenul.

Faptele observate aiurea în Carpați ne vor ajuta să determinăm și mai de aproape această perioadă geologică.

Să considerăm întâi faptele din masa *Hargita-Caliman*. Cum se poate vedea pe oricare hartă geologică a acestei regiuni masa Hargitei este înconjurată la West și Est în totă întinderea sa de o puternică formațiune de diferite produse vulcanice ca: tufuri, breci, conglomerate, etc., care toate la un loc sunt în general cuprinse sub numele de tufuri trachytice (1). Un studiu mai serios a acestor producțiuni vulcanice lipsesce până acum aproape complet, în cât nu este de loc stabilit dacă toate aceste tufuri sunt în legătură genetică cu andesiturile Hargitei, adică aparțin la aceeași perioadă de erupțiune ca și dinsele. O parte din aceste tufuri sunt tufuri trachytice adevărate, și represintă probabil resturile unui învăliș vulcanic mai vechiu peste care s'au revărsat lăvele andesitice; altele sunt tufuri andesitice cuarțifere = tufuri dacitice = așa numitele *Palla*, care aparțin la o perioadă de erupțiune de asemenea mai veche de cât a andesiturilor; o altă parte în fine, cum ar urma din descrierile lui Herbieh, sunt tufuri andesitice propriu zise și stău decă în legătură genetică cu andesiturile Hargitei.

Herbieh (2) spune că «tufurile trachytice» care stău în legătură cu erupțiunea andesiturilor, aparțin în mare parte la etajul pontic = straturile cu congerii, o parte dintr'însele însă aparțin și la etajul sarmatic. Cum se știe aceste «straturi pontice» din țara Secuilor sunt bine reprezentate în Sudul masei Hargitei, în marginea Westică a basenului din Comitetul Háromszek (trei scaune) și între Carot și Perșani în valea Oitului. Ele conțin abundente straturi de lignit și de aceea se mai numesc și formațiunea cu lignit = Lignitbildung.

La Estul masei Hargitei ele sunt reprezentate în câte-va locuri, în formă de *petici* umplând concavitățile șisturilor cristaline, precum la Borsek, Bilbor etc,

În multe din aceste localități, depozitele cu lignit alternă cu tufuri andesitice propriu zise, care pe unele locuri conțin chiar fosile pontice. Cercetările mai noi însă au dovedit că această formațiune cu lignit, aparține nu la etajul pontic ci la etajul levantin = straturile cu paludine, decă la partea superioară a pliocenului (3). Din aceste fapte ar urma decă *erupțiunea andesiturilor, care a dat naștere Hargitei, a început la finea miocenului, în sarmatic, și a durat până la finea pliocenului.*

(1) A se vede: harta geologică de Herbieh. «Das Széklerland» și harta geologică a Ungariei din 1897. Scara 1 milion,

(2) Herbieh. Széklerland. pag. 262, 295—297.

(3) Lörenthey. Ueber die geologische Verhältnisse der Lignitbildung des Széklerlandes. Ertesitö. 1895 și N. Andrusow. Einige Bemerkungen über die jungtertiären Ablagerungen Russlands und ihre Beziehungen zu denen Rumäniens u. Oesterr.-Ungarns. Dorpat. 1897, pag. 17.

La extremitatea Nordică a Calimanilor, *Anton Koch* (1) menționează la *Borgo-Prund*, bancuri de tufuri dacitice și *deasupra lor tufuri și breii andesitice*, care conțin straturi de lignit în tocmai ca la Bilbor și Borsek. Spre *Borgo-Maroseni* și mai departe la Nord până în *Rodna* domină gresurile aquitaniene (oligocen superior) care conțin lignit și sunt în foarte multe puncte străbătute de andesit. Din aceste fapte rezultă dar că *andesiturile sunt mai tinere de cât aquitanianul și de cât tufurile dacitice*.

În Maramureș, în valea Iza, *Iohann Böckh*, (2) arată că tufurile dacitice sunt *intercalate* în *formațiunea saliferă*, și conțin numeroase genuri de *foraminifere* care se întâlnesc și în argilele și marnele salifere de la *Maros-Ujvar*. Aceste tufuri aparțin deci la formațiunea saliferă miocenă. Conglomerate și breii de andesit sunt numeroase în această regiune. Aceste andesituri sunt cenușii ori roșii și după determinările lui Schafarzik sunt andesituri cu amfibol, ce conțin biotit și andesituri cu amfibol și hipersten. Nici o urmă însă de aceste conglomerate și breii andesitice nu se întâlnește în formațiunea saliferă, de unde Böckh conchide că *erupțiunea andesiturilor a avut loc la finca etajului al 2-lea mediteran ori poate chiar în sarmatic*.

În comitatul Szilagy, *Roth v. Telegd* (3) considera tufurile dacitice în al 2-lea etaj mediteran, iar tufurile andesitice în sarmatic.

B. von Inkey (4) arată că la Nagyáy diferitele trachituri descrise de autori ca: Grünstein, propilit, dacit, andesit, etc. *acoper depozitele mediterane* și se găsesc ca bucăți rotunjite luând parte la constituțiunea conglomeratelor *sarmatice*, de unde conchide că *erupțiunea principală a acestor roci a avut loc la finele neogenului*.

Iosef Szabó (5) arată că la Eisenbach în apropiere de Schemnitz în Carpații nordici, *erupțiunea andesitului* cu augit cade în *perioada sarmatică* pe când a andesitului cu amfibol în etajul mediteran. Interesant este încă faptul pe care îl constată Szabo, în această localitate că riolitul=liparit (biotit-ortoclas-quarz-trachit) este mult mai vechi de cât andesitul, căci tufurile lui conțin *Nummulites intermedia* așa dar aparțin la eocenul superior.

(1) Ant. Koch. Geologische Beobachtungen in Siebenbürgen. Földtan közl. 1893 No. 1—3 pag. 86.

(2) Johann Böckh, Daten zur Kenntniss der geologischen Verhältnisse im oberen Abschnitte des Iza-thales. Mitth. aus dem Jahrb. der kgl. ung. geol. Anstalt XI, Bd. 1 Heft. pag. 87 și 66.

(3) L. Roth. v. Telegd. Studien in erdölführenden Ablagerungen Ungarns 1. Umgebung von Zsibó im Comitate Szilagy. Mitth. aus dem Jahrb. der Kgl. ungar. geol. Aust. XI Bd. 5 Heft. 1897.

(4) B. v. Inkey. Nagyáy und seine Erzlagerstätten. Referat in Neues Jahrb. 1886 I pag. 422.

(5) Iosef Szabó. Das Verhältniss der Numuliten formation zum Trachyt bei Eisenbach. Földt. Közl. IX. 1879 pag. 442.

Fr. Schafarzik arată că erupțiunea andesiturilor piroxenice din munții Cserhát, a avut loc imediat înainte de depunerea sedimentelor etajului mediteran superior și după depunerea etajului mediteran inferior. Tufurile riolitice sunt și aici mai vechi de cât andesiturile (1).

Din toate aceste fapte reese că *erupțiunea andesiturilor în Carpați a început în a doua jumătate a miocenului și a durat pînă și în pliocen*. Asupra vîrstei relative a diferitelor tipuri de andesit sunt pînă acum puține cercetări în această direcțiune. În general se admite că andesiturile cu amfibol ar fi mai vechi de cât andesiturile piroxenice (Zirkel). Herbich (2) arată că andesiturile cu biotit și amfibol, mai acide de pe lângă Bűdos sunt mai vechi de cât andesiturile basice cu augit, de óre-ce sunt străbătute de aceste; andesitul cu amfibol și augit este de asemenea mai vechi de cât andesitul augitic. Acest din urmă tip se pare a fi închis erupțiunea andesiturilor. După această periódă a urmat erupțiunea basalturilor, care după Herbich a început în pliocen și a durat pînă la începutul epoei diluviale.

Dacă considerăm timpul cu măsura obicînită în geologie, vedem din faptele arătate că puternica activitate vulcanică, care s'a desfășurat în Carpați în epoca terțiară, a durat pînă într'un timp nu tocmai mult în urma epoei actuale. Exalațiunile de vaporî sulfuroși în solfatară de la Bűdos, la extremitatea sudică a Hargitei, repețitele cutremure de pămînt în Estul Transilvaniei, isvórele cu CO₂ care se continuă aprópe pe o linie la Estul Hargitei începînd de la Dorna, prin Borsec și pînă la Tușnad și Mahnas în Sud, sunt semne că această activitate vulcanică are răsunset încă și astăzi.

Legătura între filónele aurifere din Carpați și propilit.

Andesitul cu hornblenda de la «Triplex confinium» pe care l'am descri-sub No. 22, presintă, cum am vădút, óre care caractere spre o modificațiune propilitică. Se admite însă în general că filónele aurifere din regiunile neovulcanice ale Carpaților, cum se scie cele mai bogate din totă Europa, s'ar presenta mai tot-d'a-una în propilit. Fiînd-că din punctul de vedere practic această chestiune are cea mai mare importanță, am cređut de nevoie, din literatura care mi a trecut sub ochi, a face un mic resumat asupra ei.

Baron v. Richtofen (3) în studiile sale asupra rocelor neo-vulcanice din Carpați observă că la Verespatak, Nagy Banya, Schemnitz, Nagyág, etc. filónele de metale nobile sunt pretutindenî legate cu prezența Grűnnstein-

(1) Fr. Schafarzik Piroxen-andesite des Cserhat. Mitth. aus dem Jahrb. der kgl. ung. geol. Anst. IX, Bd. 1895, pag. 359 și fig. 1 pag. 201. etc.

(2) Herbich. Op. cit pag. 343.

(3) Freih. v. Richtofen. Studien aus den ungarisch-siebenbürgischen Trachytgebirge. Jahrb. der k. k. geol. Reichsanst. 1860 pag. 213—214 și 98—99.

trachytului și a riolitului. Cum am văzut în urmă, riolitele aparțin după Richthofen la o perioadă de erupțiune mai nouă de cât a Grönsteintrachytului; prin redeschiderea activității vulcanice legată cu erupțiunea acestor riolite, au luat naștere în cele l-alte roci trachytice mai vechi crăpături numeroase. *Numai crăpăturile (Spalten) din Grönsteintrachyt însă au fost umplute cu filone de minerale aurifere și argintifere.*

Stache (1) admite cu forțe mici modifi cațiuni această idee a lui Richthofen.

În 1877 veneratul meu profesor *Eduard Suess* (2) confirmă observațiunea lui Richthofen, arătând că precum în vestitele mine aurifere și argintifere (Comstockgang) din Nevada în America Nordică, așa și în Carpați filonele aurifere sunt pretutindeni în cea mai strînsă legătură cu propilitul. Chiar modul de prezență a acestor filone, mai ales la celor de la Schemnitz, este aceleași ca și în America Nordică. Precum în Colorado metalele nobile sunt pe unele locuri legate cu telurul, așa și în Carpați. Aceste filone trebuie să vie de la forțe mari adâncimi și cu creșterea adâncimei trebuie să crească și conținutul lor în aur. Pentru a sprijini această idee *Eduard Suess* (3), în fantasia ei cunoscută, pornesce de la faptul că precum în sistemul planetar corpurile cele mai grele sunt cele mai aproape de centrul sistemului, pe când cele mai ușoare plutesc în afară de zona asteroidelor, tot așa și în sferă și însuși în sfera pământului, corpurile cele mai grele trebuie să fie îngrămădite spre centru. Faptul că cele trei metale grele: iridium, platina, și aurul, cu o pondere specifică aproape de două ori mai mare de cât a oricărui din cele l-alte metale (cu excepțiune de mercur) se găsesc așa de rar la suprafața pământului, nu este dar un fapt întâmplător, ci își găsește explicarea în teoria de mai sus. Aceste metale grele trebuie să vie de la forțe mari adâncimi, ele trebuie să fie în general asociate cu roci basice, despre care se admite că vin de la adâncimi mai mari de cât rocele acide. Rocalele cele mai basice, cari au ajuns la suprafața pământului sunt însă fără îndoială peridotiturile; ele trebuie deci după profesorul *Suess* să fie des asociate cu metalele grele. Din faptele aduse în sprijinul acestei idei geniale menționez câte-va.

În Ural (Nijni-Tagit) platina, iridiul și aurul se prezintă asociate; e deci foarte probabil ca ele să fi aparținut primitiv la același strat de magmă din interiorul pământului. În această regiune se găsește de multe ori platina asociată cu serpentina și Daubrée a dovedit că platina din Urali a fost primitiv cuprinsă într-o rocă cu totul asemenea cu meteoritul căzut la 1815 la Classigny în Haute-Marne. Acest meteorit însă nu este de cât un peridotit (dunit) constituit din olivin și cromit. *Aur cuprins în ser*

(1) Stache. Op. cit. pag. 98.

(2) *Eduard Suess*. Die Zukunft des Goldes. 1877, pag. 245—255.

(3) *Eduard Suess*. Op. cit. pag. 76—89.

pentină s'a observat în Uralii sudică, în Val Corrente în apropiere de Genua etc. În Cónsta Rouge (California) crăpăturile umplute cu *filón de mercur* sunt de asemenea în *serpentină*.

În timpul din urmă s'a dovedit că și *diamantul este în strînsă legătură cu peridotiturile*; ca esemp'iu aduc faptul că *breccia diamantifera* = *blue ground* din Africa sudică nu este de cât un peridotit constituit din: olivin, biotit, diallag, bronzit, augit, cromifer, titanit magnetit și perowskit (1).

Am făcut acéastă digresiune pentru a arăta importanța ce pot să o aibă peridotiturile în Carpați. Petrografii noștri, profesorul L. Mrazec și G. M.-Murgoci, au făcut anii din urmă cercetări de mare importanță, științifică: Ei au arătat că o mare parte din serpentinele arcului carpatic cuprins între Dunăre și Olt sunt de origină eruptivă.

Numai puține din aceste roci par a-și avea origina în o transformare a amfibolitelor; toate cele altele derivă din roci foarte basice și în special din peridotite piroxenice (2).

Propilitul în care se află filónele aurifere în Carpați și Nevada este asemenea o rocă basică. Crăpături umplute cu filóne metalifere, pot însă să ia naștere în ori ce rocă din vecinătatea propilitului; acésta nu ar infirma de loc ipotesa lui Suess. Acéastă ipotesă presupune numai o *legătură genetică* între materiile eruptive, cari au dat naștere unei roci basice și între metalele grele cari au umplut crăpăturile. Să vedem acum întru cât observațiunile ulterioare au confirmat acéastă legătură.

În 1880 C. Doelter (2) arată că în Transilvania filóne metalifere se găsesc nu numai în propilitul în sensul lui Zirkel ci și în alte andesituri cu amfibol. Dacitul de la Kirnik (Vöröspatak) cuprinde filóne aurifere.

B. v. Inkey arată că la Nagyag filónele aurifere sunt cuprinse într'o rocă care de diferiți autori a fost descrisă ca: Grünstein, propylit, dacit și andesit, cum vedem tot într'un andesit cu hornblend. Modificațiunea în Grünstein ori propilit se arată mai cu sémă în părțile mijlocii și mai profunde a masei andesitice și cauza ei trebuie căutată după Inkey în adâncimele vetrei vulcanice; póte represintă cea din urmă revărsare mai basică, «einen letzten basischeren Nachschub» de cât a lavelor de la începutul erupțiunei. Toate aceste varietăți de «Trachyturi» sunt însă din toate punctele de vedere așa de strâns legate între dinsele, în cât trebuiesc socotite ca *aparținînd la una și aceeași periódă de erupțiune*. Stelzner însă

(1) R. Scheibe. Der Diamant und sein Vorkommen. Naturwissenschaftliche Wochenschrift XI Bd. 1896, pag. 452.

(2) L. Mrazec. Contribuțiuni la Studiul petrografic al Carpaților de Sud. Anuarul museului de geologie. 1894, pag. 42—52.

L. Mrazec et G. M.-Murgoci. La Wehlite du mont Ursu. 1897.

G. M.-Murgoci. Les serpentines des Urde Muntin et Găuri. Anuarul Museului de Geologie pe 1895.

(3) C. Doelter. Ueber das Vorkommen von Propylit u. Andesit in Siebenbürgen. Min. u. Petr. Mitth., II Bd. 1880 pag. 1.

este de idee că modificațiunea în Grönnstein stă în cea mai strânsă legătură cu filónele metalifere; ea a luat naștere în timpul umplerii crăpăturilor cu filóne, nu a preexistat acestora după cum admite Inkey (1).

Fr. Schafarzík (2) reprezintă ideea că impregnațiunea cu minerale metalifere și filónele metalifere nu sunt restrânse numai asupra modificațiunei propilitului.

Din toate aceste observațiuni reiese că mai pretutindeni în Carpați filónele aurifere sunt restrânse în andesiturile cu hornblendă și câte odată și în dacite. Andesiturile cu piroxen se arată în general sărace în ast fel de filóne.

TUFURI TRACHITICE

1. Tufurile trachitice de pe pîriul Drăgoești.

În studiul asupra depositelor cretacice de la Glodu am amintit, că pe stînga pîriului Drăgoești, începînd de la gura pîriului Ciatircanilor în sus și până în pîriul Călimănel în Păltiniș, se continuă în direcțiã Nord-Sud o bandă îngustă de tufuri trachitice, cari se razimă pe șisturile cristaline din marginea Vestică a Dealul Drăgoești, iar la West se alipesc de masele andesitice din Deluganu, după linia de ruptură *Călimănel-Drăgoiasa*. Aceleași tufuri le-am întîlnit și sub culmea dólului Glodului, spre Nord de isvorul pîriului Păstinăresci, rezemându-se de asemenea pe șisturi cristaline și póte pe o mică întindere și pe marginea de Est a depositelor cretacice de pe pîriul Glodului. Intinderea acestor tufuri trachitice am căutat a o reprezenta pe schița geologică alăturată la studiul amintit, după datele câte le-am avut; este însă fórte probabil că pe Dealul Glodului și în general pe marginea vestică a masei cristaline, aceste tufuri să fie mult mai răspîndite. În cele ce urmeză mă voi ocupa mai de aproape de aceste roci.

1. *Tufurile trachitice de pe pîriul Drăgoești.* În marginea de West a piciorului Florenilor și a piciorului Zobanului, aceste tufuri se vîd fórte bine descoperite; ele se razimă aici în Sud pe calcșisturi, iar ceva mai la Nord pe Zoban, pe micașisturi. Aședarea lor e în straturi ori bancuri puțin înclinate. Cum e de așteptat, printre tufurile propriu-dise provenite din cenușă vulcanică, se găsesc amestecate bucăți mici și blocuri de trachit adevărat, provenite din solidificarea magmei trachitice. Ca exemple voi da

(1) B. V. Inkey. Nagyág Földtaniós Bányászati Vizonyai 1835. Buda-pest, referat de A. Stelzner in Neues Jahrb. 1886 I. pag. 422.

(2) Fr. Schafarzík. Ueber die Propylit Frage. Földt. közl. 1886, pag. 358.

întâiu descrierea a două eșantioane de aceste trachituri adevărate și apoi a tufurilor. Fiind-că toate rocele eruptive, pe cari le voi descrie din județul Suceva, vor trebui să poarte același număr curent, voi continua cu numărul pe care l'am lăsat în studiul asupra rocelor din Călimani.

25. Roca are o culoare alb-cenușie, este dură, poroasă, aspră, cu un aspect de trachit, foarte pronunțat. Într-o masă fundamentală, compactă, mată, străbătută de spațieri deșerte, se văd numeroase tăblițe hexagonale de biotit și cristali mici sticloși de sanidin; cristalele mai mari de feldspat sunt transformate într-o substanță de soiul kaolinului. Sub microscop, se observă că masa este constituită în cea mai mare parte dintr'un agregat de indivizi de feldspat în secțiuni patrute ori rectangulare scurte; mai rar se observă printre dinsele și secțiuni mai lungi și înguste. Pe lângă acest agregat incolor de feldspat, mai iea parte la constituțiunea masei, în câtime mult mai mică însă, și particule închise de biotit și magnetit.

O *basis* sticlă nu se observă; poate se află numai ca o peliță foarte subțire între părțile cristaline ale masei. Din cele spuse urmărează că structura microscopică a masei fundamentale are caracterul formei de structură pe care *Rosenbusch* o numește *structura orthofirică*. Cristalele de feldspat cari alcătuiesc masa sunt ori simple, ori alcătuite numai din 2 indivizi îngemănati, și aparțin în cea mai mare parte la sanidin.

Unele din secțiunile lungite arată valori de extincțiune mici și e foarte probabil ca ele să aparțină la *oligoclas*. Păreții spațiilor deșerte din masă sunt ori goi, ori tapisați cu un product brun-galben. Cristalele mai mari cari se observă în masa holocristalină sunt:

Sanidin în secțiuni mari, limpezi, de multe ori îngemănate după *legea de Karlsbad*, ori cu o *structură sonară* admirabilă. În acest din urmă cas se observă că extincțiunea este deosebită în diferitele pături; de obicei păturile mai exterioare se sting sub un unghi mai mic de cât cele interne. Din acest fapt este deci de presupus, că am avea aici de a face nu cu un feldspat curat potasic, ci cu un amestec în proporțiuni variabile în fie care pătură de feldspat potasic și sodic. Multe din cristalele de sanidin au fost sfărâmate în mișcarea magmei în timpul perioadei de efusiune: în acest cas observăm în masă spațieri cu contururile cristalului, care conțin mai ales lipite de păreți, fragmente de sanidin, aranjamentul acestor fragmente nu lasă însă nici cea mai mică îndoială că ele aparțin la unul și același cristal. În alte cazuri, din cauza intemperiilor, cristalele de sanidin au dispărut cu totul, și în locul lor a rămas numai un cristal negativ. Inclusioni sticlăse nu se observă des în sanidin; din contră interpozițiuni cristaline de apatit sunt foarte dese.

Câte o dată se observă în cristalele de sanidin și foite de biotit, de unde trebuie să conchidem că *sanidinul este un element mai tânăr de cât biotitul*. Mai rar se observă la cristalele de sanidin urme de resorpțiune magmatică; în acest cas cristalul apare ca ros la margină și părți din

masă înainteză în lăuntru lui. Pe lângă sanidin se observă rar și un plagioclas din lamele polisintetice.

Biotit foarte răspândit, de obicei în foi neregulate mărginite ori în șuviți lungite, rar în tablite cu contururi exagonale. El are o coloră brună, bătînd în verdui, și arată o absorpțiune foarte evidentă. O margină întunecată de resorbțiune magmatică nu se observă. Ca interpozițiuni cristaline se observă des magnetit și apatit. Dintre celelalte elemente necaracteristice se observă: magnetit destul de răspândit nu însă așa de frequent ca în andesituri, apatit în bastonașe ori ace încolore divizate transversal; bastonașele ceva mai scurte și mai grose sunt colorate în albastru cenușiu. El se găsește des în masă și ca incluziuni în cristalele de sanidin și de biotit. Din cele spuse urmîndă ca roca este un *trachit cu biotit (Zirkel) ori trachit propriu zis (Rosenbusch) cu structura masei orthofirică*.

26. Roca este albicioasă, poroasă, aspră, puțin dură, cu casură neplană și cu o structură macroscopică mijlociă porfirică foarte evidentă. Intro masă fundamentală albă cenușie, mată, se ved numeroase foițe exagonale de biotit și cristale mici de sanidin. Mai toate cristalele de feldspat sunt transformate în kaolin, iar în locul lor rămân în masă spații umplute cu pulbere de kaolin; foarte des, mai ales pe suprafețele expuse, dispăre și această pulbere rămînînd numai cristale negative. Puține cristale mici sticlóse se ved în masă. *Sub microscop* structura masei e aceeași ca în exemplarul precedent, adică *ortofirică*. În această masă holocristalină se ved cristale mai mari de sanidin, adesea-ori cu structura zonară. Cîte-va cristale de oligoclas, și numeroase tablite și șuvițe de biotit cu absorpțiune puternică. Roca este dar un *trachit cu biotit cu structura orthofirică* ca și cel precedent, numai ceva alterat.

27. Roca este compactă, separată în straturi și bancuri, are o coloră cenușie-gălbue feștelită și un aspect de gres fin granular. În masă se ved numeroși soldșori de biotit de coloră brună ca tombacul și cristali sticloși rari răspândiți de sanidina.

Sub microscop. Masa este constituită în cea mai mare parte din un agregat de sfărîmături fine de indiviđi de feldspat și particule amorfe rar răspîndite. În această masă se ved cristale limpeđi de sanidin, mai totdeauna în stare fragmentară, apoi fragmente descompuse de biotit și numeroase părți brun-roșietice de un *oxid de fer* provenit probabil din transformarea biotitului. Avînd în vedere starea fragmentară a tuturor părților constitutive a rocei, urmîndă că avem de a face cu o cenușă vulcanică trachitică, grosieră, adică cu un *tuf trachitic biotitic*, provenit din aceeași magmă ca și trachitul de mai sus.

28. Roca este alb gălbue, friabilă, cu aspectul unui nășip, puțin consolidat. În masă se ved fragmente sticlóse de sanidin și numeroși soldșori bronzóși galbui de biotit. *Sub microscop* observăm același agregat în stare fragmentară din sanidin biotit și părți amorfe. Roca este decî un *tuf*

trachitic biotitic ca și cel precedent, însă mai puțin consolidat așa că l'am putea numi *năsiș trachitic*.

29. Roca are o coloră albicioasă cenușie bătând puțin în verzi, este friabilă cu un aspect de marnă. Într-o masă compactă, mată, străbătută numai de câte-va spațurii deșerte mari, se văd cristalii sticloși de sanidin și numeroși soldșori brunii ca tombacul ori negri de biotit. Păreții spațurilor deșerte sunt tapisați de o pulbere gălbie care sub microscop se arată a fi constituită mai ales din fragmente de sanidin. Sub microscop se recunoște aceeași stare fragmentară din cristale și fragmente mici de sanidin și de biotit într-o stare înaintată de descompunere. Pe lângă aceste sfărături cristaline mai ia parte la constituția masei și părți amorfe izolate. Roca este deci un *tuf trachitic biotitic* ca și cele precedente numai provenit din o cenușă vulcanică mai fină.

1. Tuful trachitic de pe Délul Glodului.

Pe panta Westică a délului Glodu, sub comă, se întâlnește o rocă albicioasă separată în plăci ori straturi așezate pe șisturile cristaline. După cât am putut observa în deschiderile puțin favorabile, ce am întâlnit, s'ar părea că aceste straturi sunt puțin înclinate spre West. Cea-ce se observă mai des sunt blocuri ori bucăți izolate răspândite pe suprafața șisturilor cristaline aduse din spre comă unde trebuie să se găsească *in situ*. Timpul nu'mi a permis a constata mai de aproape raporturile de așezarea acestei roci, poate una dintre cele mai importante, după cum vom vedea în urmă. Caracterelor ei sunt:

30. Coloră cenușie deschisă bătând în verzi, compactă, cu stricătura plană, are aspectul unei marne întărite; bucățile mai subțiri lovite cu ciocanul sunt sonore ca un fonolit. Pe suprafața de ruptură se observă dungii violete puțin pronunțate. În masa compactă se văd cristalii sticloși, mici de feldspat și soldșori de biotit. Sub microscop se vede că masa este holocristalină, constituită din granule și colonade incolore de feldspat și din fragmente brune de biotit. O structură orthofirică tipică, cum am văzut-o sub 25, nu se observă aici. În această masă se văd cristale și fragmente mai mari de sanidin și mai rar de un plagioclas. Proba microchimică asupra pulberii rocei, a arătat de asemenea că pe lângă feldspatul potasic se mai află și un feldspat, care conține natrium.

Biotit foarte răspândit, dar mai tot-deauna în fragmente neregulate. Magnetit și foite de oligist rare. Roca are deci caracterul unui *tuf trachitic biotitic* cu firul fin, ca și cea precedentă de pe Drăgoiasa, numai că e mai întărită.

Resumat. Din cele spuse urmează că rocele de pe *pîrîul Drăgoiesc* și Dealul Glodului, aparțin toate la tipul *trachitului cu biotit*. Ceea-ce încă e

de remarcat în aceste roci este *lipsa completă a cuarțului*, atât macroscopic cât și microscopic; în 12 preparate nu am observat nici un grăunte de cuarț, de unde urmăz că aceste roci nu pot aparține la *riolit* ori la *dacit*, ci sunt *trachituri* în sensul de astăzi al petrografiei. Este adevărat că sunt și riolituri foarte bogate în Si O_2 și cari cu toate acestea nu conțin de loc *quarț individualizat*, nici macroscopic nici microscopic (1).

În asemenea caz neapărat că numai analiza chimică poate decide. Studiul petrografic a acestor roci ne duce dar la concluziunea: *că între erupțiunea andesiturilor învecinate din Călimani și între erupțiunea acestor tufuri nu există nici o legătură genetică*.

După cum s'a vădut din studiul rocilor de pe Călimani, *nici un element esențial din aceste roci nu e comun cu ale tufurilor descrise aici*. Aceste două soiuri de roci nu pot deci să fi provenit din aceeași magmă.

În privința vulcanologică avem de a face în rocile de pe Drăgoiasa și Glodu cu *proiecțiuni vulcanice trachitice* în toate gradele de mărime începând cu *blocuri* și *lapili* de trachit, apoi *nășip trachitic* și în fine *cenușă fină trachitică*. De alt-fel nu este exclusă posibilitatea ca pe piriul Drăgoesei să avem de aface cu o alternanță de tufuri și lavă trachitică, adică cu *resturile unui strato-vulcan* primit din o erupțiune mixtă, din cenușă și din curenți de lavă trachytică. Lipsa de resturi organice în aceste tufuri, neobservarea unei succesiuni verticale după greutate, începând cu proiecțiunile mai mari și sfârșind cu cenușă fină, cum ar trebui să se întâmple în cazul când aceste produse vulcanice s-ar fi depus în apă, apoi lipsa aproape completă de părți străine amorfe în masa rocei, ne fac să conchidem că *aceste tufuri s'au depus pe uscat*. Pe când în andesituri am avut de aface cu erupțiunile liniștite a unor lave basice relativ sărace în gaze solvite și cari prin urmare au curs liniscit răspândindu-se în *acoperiri*=decken, în tufurile trachitice de cari ne ocupăm, aci avem de aface cu erupțiuni amestecate a unor lave *acide*, bogate în gaze solvite, cari au provocat pulverizarea unei părți din lavă dând naștere la forma numită *strato-vulcani*. Ținând cont de faptul că în Est, pe delul Glodu, tuful e fin, fără intercalațiuni de blocuri trachitice, pe când în West pe Drăgoiasa asemenea blocuri, lapili și nisipuri vulcanice, se găsesc amestecate cu tufurile mai fine, urmăz că centrul erupțiunii trachiturilor a trebuit să fie spre West, adică tot în regiunea acoperită de marele andesitice din Har-gitta-Călimani.

Asupra vârstei geologice a trachiturilor. Întâia întrebare care trebuie să ne-o punem este: în ce raport de vîrstă stau aceste două tipuri de roci descrise până acum adică, andesiturile și trachitele? După *seria lui Richthofen*

(1) Zirkel. Lehrbuch der Petrographie Bd. II, pag. 357.

trachiturile ar fi mai tinere de cât andesiturile. Am arătat însă în studiul, precedent, că cel puțin pentru Carpați, erupțiunile rocelor terțiare nu s'au succedat conform cu această serie; din potrivă, mai pretutindenî în Carpați unde raporturile stratigrafice au permis o determinare relativă de vîrstă, s'au constatat că trachiturile și echivalentele lor acide rhiolitele sunt mai vechi de cât andesiturile. Același lucru s'a constatat și în privința succesiunii rocelor terțiare din *platoul central*. După charta geologică oficială a Franciei și după succesiunea stabilită de *M. Boule* și de alți geologi franceși, în rocele neovulcanice din *Chaîne des Puis* și *Mont-Doré*, trachiturile (domit) și rioliturile (liparite) sunt de asemenea mai vechi de cât andesiturile (1); cât se atinge de echivalentele acide a andesiturilor adică dacitele, am arătat că cel puțin în Carpații ostici și acestea sunt mai vechi de cât andesiturile. În privința basalturilor este deplin dovedit că reprezintă membrul cel mai tînăr. Din aceste fapte ar urma că seria erupțiunilor terțiare în Carpați a început cu tipurile mai acide, pentru a sfîrși cu cele mai basice. Această idee emisă de *J. Szabó* încă din 1883 și admisă astăzi mai în general de geologii unguri, 'și are esplanarea în teoria că sub scôrța pămîntului, magma trebuie să fie aranjată după greutate: păturile mai acide și prin urmare mai ușore de-asupra, iar cele mai basice; dedesubt. Când o asemenea magmă intră în erupțiune, e natural ca să apară întâi la suprafața pămîntului lăvele mai acide și apoi cele mai basice.

Dar ca toate teoriile oamenilor și acesta 'și are reversul ei. Sunt exemple de regiuni eruptive unde lăvele apărute la începutul unei perîode de erupțiune sunt mai basice, pe cînd cele apărute mai tîrziu sunt acide. Așa d. e. în cîți-va vulcani de pe Insula *Teneriffe*, lăvele aședate de dedesubt și deci mai vechi sunt mai grele și *mai basice* de cât cele de deasupra. Cam același lucru în *Auvergne* cu basalturile inferioare.

A. Geikie (2) a arătat că în regiunile vulcanice palaeozoice din Marea Britanie, lăvele cele mai vechi din *Old Red Sandstone* și din *Carbonifer* sunt basice, pe cînd cele din urmă erupțiuni au fost din lăve acide. Din aceste fapte *Geikie* conchie, că în intervalul de timp a *unei singure perîode de erupțiune* au avut loc schimbări treptate în compozițiunea magmei subterane; aceste schimbări au consistat în o separațiune de lăve mai basice, cari au eșit la început la suprafața pămîntului, pe cînd un residuum mai acid a ramas să *erupă către sfîrșitul activității vulcanice*.

În Carpați am arătat că din studiile lui *Szabó*, *Koch*, *Herbich*, *Scha-*

1) In *Rosenbush. Massige Gesteine* pag. 761 și carte géologique détaillée de la France. Feuille 166 (Clermont-Ferrand). Succesiunea rocelor terțiare în *Auvergne* este de alt-fel mai complicată prin așa numitele «basalturi inferioare» străbătute de dicuri și cupe de roci acide.

2) *A. Geikie. Text-book of geology* 1893 pag. 263

farzik, etc. urmărește că în general rocele acide (trachit, riolit) au erupt la începutul perioadei, pe când cele mai basice (andesit, basalt) către sfârșit. De curind *J. Szadeczki* (1) a observat în partea sudică a masei eruptive *Eperjes-Tokai* (Hegialja) fapte cam de natura celor constatate în Auvergne, adică *un soi de alternanță în erupțiune de roci acide și de roci basice*. Szadeczki este de ideea că în regiunea de care e vorba și în insula eruptivă învecinată din Ost (Zemplin) nu se constată nici o succesiune generală în erupțiunea diferitelor roci, așa că nu se poate afirma că acele erupțiuni au început cu tipuri mai acide și au sfârșit cu tipuri mai basice, ori din contra. *În sprijinul acestei idei aduce faptul, că în regiunea studiată o parte din erupțiunea andesiturilor a precedat erupțiunea riolithurilor cu orthoclas, după care în perioada sarmatică a urmat din nou erupțiuni de andesit peste tufurile rhiolitice.*

În colțul Moldovei ideea, că trachiturile sunt mai vechi de cât andesiturile, mi se pare dovedită prin faptul că nicăieri în părțile cutreerate de mine pe Călimani n'am întâlnit trachituri ori tufuri trachitice peste andesituri, ceea ce ar fi trebuit să se întâmpine în cazul, când trachiturile ar fi erupt mai târziu de cât andesiturile. *Urmază dar că tufurile trachitice de pe Drăgoiasa și Glodu sunt mai vechi de cât andesiturile; acestea din urmă s'au așezat deci peste un acoperiș eruptiv mai acid.*

Din faptul că tufurile trachitice de pe Drăgoiasa sunt tăete de linia de ruptură, pe când andesiturile nu le vedem nicăieri străbătute de această linie atât pe Drăgoiasa cât și pe Călimănel, rezultă concluziunea *că ruptura Călimănel-Drăgoiasa a avut loc după erupțiunea trachiturilor și înainte de erupțiunea andesiturilor.*

De mare importanță pentru istoria geologică a masei cristaline ost-carpatice este întrebarea: la ce perioadă geologică trebuie să atribuim erupțiunea trachiturilor? Pe Drăgoiasa și Glodu ne lipsesc raporturi stratigrafice singure din care am putea conchide direct asupra vârstei geologice a tufurilor trachitice, de care ne ocupăm, de orice aceste tufuri nu cuprind resturi organice și se razimă pe șisturi cristaline. Alte considerații ne conduc însă indirect a conchide cel puțin în limite mai largi asupra vârstei acestor tufuri. Când am vorbit de vârsta geologică a andesiturilor, am arătat că din studiile lui Herbach și Koch (2) asupra masei Hargitta-Călimani, este dovedit că erupțiunea acestor mase a început către finele perioadei

(1) J. Szadeczki. Das Gebiet zwischen Buda-Bányácska und Kovácsvágás in geologischer und petrographischer Hinsicht. *Földtani Közlöny* 1887 Heft 8-10. pag. 351.

(2) Ant. Koch. Die tertiär bildungen des Beckens des Siebenbürgischen Landestheile. I. paleogene Abtheilung 1844. Tabela.

A. Koch. Geologische Beobachtung, an verschiedenen Punkten des Siebenbürgischen Beckens. *Ertesirő. Kolozsvár* 1893 XV Bd pag. 91. Referat in *Földtani Közlöny* 1897, pag. 412.

sarmatice și a durat până la sfârșitul perioadei pontice. În colțul Moldovei însă avem toate semnele că trachitul e mai vechi de cât andesitul; erupțiunea lui dar cade înainte de perioada sarmatică.

În basenul Negrei observăm pe unele locuri de-asupra depositelor paleogene un soi de *Nyirok* (1) gălbui, ușor, cu aparența unui lehm năsipos, care probabil trebuie să provină din alterarea trachiturilor, căci cel provenit din alterarea andesiturilor este mai greu, compact și de color brunătră.

Nicăiri între straturile paleogene n'am observat intercalațiuni de tufuri ori fragmente de trachit în conglomerate. Trachiturile trebuie deci să fie mai tinere de cât aceste depozite.

După cum voi arăta în loc însă, partea inferioară a acestor depozite, în care am găsit *Nummulites perforata*, *Nummulites Lucasana* și *Lithothamnium* aparține sigur la *eocen mijlociu* = etajul parisian; partea superioară asupra căruia până acum n'am dovedit palaeontologice, trebuie să aparțină la un horizont mai superior din eocenul superior = etajul bartonian ori oligocenul inferior = etajul liguric. Din aceste fapte constatate în colțul Moldovei am fi dar conduși a conchide că erupțiunea trachiturilor a trebuit să aibă loc în oligocen ori în miocenul marin = formațiunea mediteraneană, adică după perioada ligurică și înainte de perioada sarmatică, cum vedem între limite de timp așa de largi, că nici chiar un geolog nu s'ar mulțumi cu această determinare.

Să vedem deci datele asupra vârstei trachiturilor din celelalte părți ale Carpaților. Aici întâmpinăm o greutate provenită tocmai din faptul că mase de trachit de vre-o întindere mai mare sunt cu mult mai rare în Carpați de cât s'ar putea crede; cea mai mare parte din rocele descrise mai înainte sub acest nume sunt andesituri; o altă parte (trachituri cuarțifere) sunt rhiolituri ori dacituri, așa că trachituri propriu zise au rămas puține. Mai pretutindena în literatura mai nouă unde e vorba de mase întinse de roci acide găsim numele de rhiolith = quarz-trachit. Pe lângă acesta mai vine în considerație faptul pe care l'am menționat la început, că de multe ori diferențele petrografice între trachit și rhiolit se șterg pe nesimțite: pe de-o parte sunt trachite, care conțin cuarț ca element accesoriu, iar pe de alta sunt rhiolite, care nu conțin de loc cuarț individualizat microscopic, ori microscopic, așa că în literatură găsim de multe ori descrise sub numele de *rhiolituri fără cuarț* = *quarz freie rhiolithe* (2) roci care ar putea tot așa de bine să stea între trachituri.

Neapărat că acolo unde raporturile geologice sunt clare și se observă tranzițiuni treptate între tipurile bogate în cuarț și cele cu totul lipsite de acest mineral, o separațiune între aceste 2 soiuri de roci este imposibilă

(1) *Nyrock*, lut plastic, roș, provenit din alterarea andesiturilor și trachiturilor; introdus în literatură de J. Szabó.

(2) J. Szádeczky. Op. cit., Földt. Közl. 1897, pag. 350 și 357.

În asemenea cazuri îndoelnice singurul caracter hotărîtor între trachituri și rhiolithuri este după cum se știe procentul de bioxid de siliciu: 58—63% în trachituri tipice și 71—82% în rhiolithurile tipice; deci aceste din urmă sunt mult mai acide; dar și în această privință se găsesc tot soiul de tranșiuni.

Nu mai puțin îndoelnice sunt și raporturile de vîrstă geologică între rhiolith și trachit. După seria lui Richthofen, rhiolithul ar fi mai tîrziu de cît trachitul. Observațiunile geologilor unguri au dovedit însă că și contrarul pöte să aibă loc, căci cele mai vechi roci terțiare, cari s'au observat în Carpați sunt tocmai rhiolithuri după J. Szabó (biotit-ortoklas-quarz trachit în straturile cu *Intermedia* = eocen superior). Acelaș lucru a fost observat de Judd, Doelter și Roth pe insula Ponza unde trachitul e mai tîrziu de cît rhiolithul. În platoul central (Mont Dore) rhiolithul = liparitul este de asemenea mai vechiu de cît trachitul. Pe baza acestor considerațiuni și fiind-că în literatura de pînă acum nu găsim date precise asupra raporturilor de vîrstă între trachituri și rhiolithuri, suntem dar nevoiți să considerăm în judecarea vîrstei, pe ambele aceste două soiuri de roci *drept de un singur tip acid*.

Să considerăm întâi faptele din Hargitta-Căliman.

Acastă masă eruptivă e înconjurată în Ost și West de o puternică formațiune de proiecțiuni vulcanice, care pe charta geologică nouă a Ungariei sunt însemnate sub numele de tufuri trachitice și atribuite la miocen. Un studiu mai amănunțit al acestor tufuri lipsesce pînă acum; mare parte dintr'insele sunt tufuri dacitice = quartz-andesit-tuff, așa numitele *Palla* (1), a căror vîrstă saliferă miocenă e deplin dovedită. Dintre tufurile din ostul masei Hargitta-Căliman, merită atențiunea noastră roca particulară de la Bilbor = *eigenthümliches Gestein von Bělbor*, descrisă încă din 1876 de Ant. Koch.

După descrierea ce-i dă Herbich (2) această rocă are caracterele tufului, trachitic de la Glodu (No. 30), și e așezată într'o înfundătură în masa șisturilor cristaline. Mai important încă e faptul menționat de Herbich (Op. cit. pag. 295), că acest tuf conține lignit.

Fossile nu s'a găsit, Herbich însă 'l consideră de vîrstă pontică, observând că roca nu e în pozițiune primitivă. Cum vedem nici în roca de la Bilbor, situată abia 10 km. la Sud de Glodu nu găsim nici un punct de orientare pentru determinarea vîrstei geologice a tufurilor trachitice.

(1) Numele de *Palla* a fost dat de Richthofen unui tuf andesitic cu quartz verdui ori alb-verdui. Pošepny și Herbich însă au observat că acest nume a fost nepotrivit ales, fiind-că în limba ungară se numesce *Palla* ori-ce rocă șistoasă d. e. csillámpala = mică șist, agyágpala = șist lutos, etc. Cu toate acestea, ca multe alte nume greșite a trecut și acesta în literatură, desemnându-se de multe ori printr'insul ori-ce tufuri verdui de natură deosebită: trachitice, andesitice, rhiolitice ori dacitice. În loc de *Palla*, care nu însemnăză nimic ar fi mult mai nimerit a se întrebuința numele de tuf dacic, așa cum se întrebuințază pretutindenți de geologii unguri.

(2) Fr. Herbich. Das Széklerland, pag. 329.

Anton Koch (1) în lucrarea sa asupra depositelor palaeogene din basenul transilvan consideră trachiturile de vîrstă oligocenă mijlocie=tongriană. Karl Hofmann (2) dovedește existența tufurilor și blocurilor de riolit (quarz-ortoklas-trachit) între straturile oligocene mijlocii = stratulele de Gomberto și oligocene superioare = aquitanian, din comitatul Szilágy. J. Szabó (3) arată că în apropiere de Schemnitz, riolitul (biotit-ortoklas-quarz trachit) este roca terțiară cea mai veche și erupțiunea sa cade în eocenul superior=etajul Bartonian= straturile cu *Intermedia*. Fr. Schafarzik (4) arată ca în munții Cserhát, erupțiunea rhioliturilor a trebuit să aibă loc în miocen inferior = întâiul etaj mediteran. În fine J. Szádeczky (5) constată că în masa eruptivă Tokaj-Hegyalja, erupțiunea rhioliturilor cu ortoklas a început în *epoca mediterană* și s'a continuat și în *epoca sarmatică* de ore-ce tufurile rhiolitice conțin fosile sarmatice. Interesant este încă faptul, pe care-l constată Szádeczky, că atât tufurile rhiolitice cât și cele andesitice conțin fosile mediterane și sarmatice, de unde trebuie a se conchide că erupțiunea acestor 2 tipuri de roci a avut loc în ambele aceste două epoce (mediteran=miocen marin și sarmatic).

Din aceste cite-va fapte sigur constatate asupra vîrstei geologice a trachiturilor și rhiolithurilor din Carpați, rezultă că erupțiunea acestor roci a început în eocenul superior și ar fi durat până în epoca sarmatică. Cum vedem în limite și mai largi de cât acele la care am ajuns din considerațiile asupra colțului Moldovei. Dacă cercetările ulterioare vor dovedi că straturile superioare paleogene din basenul Negrei aparțin la oligocen superior, dat fiind faptul că după cât am observat, aceste straturi nu cuprind intercalațiuni de tufuri ori blocuri trachitice, atunci rezultă că erupțiunea trachiturilor în această parte a Carpaților a început în miocen, ori cel mai curînd la finea oligocenului, iar nu în oligocenul mijlociu cum le consideră Koch.

Am insistat asupra acestor fapte pentru că ideia pe care o urmăresc este a dovedi: *că masa cristalină ostcarpatică și-a luat înfățișarea sub care o vedem astăzi, nu imediat după finea neocenului (Uhlig) ci mult mai tîrziu în terțiar probabil după finea oligocenului*. Cutarea concordantă cu șisturile cristaline a depositelor cretacice superioare de la Glodu (6) ne

(1) Ant. Koch. Die Tertiärbildungen des Beckens der Siebenbürgischen Landestheile I. Palaeogene Abtheilung. 1844.

Tabela de clasificare la început.

(2) Karl Hofmann. Bericht über geologische Detailaufnahmen im Comitate Szilágy. Földtani Közöny 1879, pag. 269, și Bemerkungen über das Auftreten trachitischer materials in den ungarisch-Siebenbürgischen alttertiären Ablagerungen. Ibid. pag. 479.

(3) J. Szabó. Das Verhältniss der Nummulitformation zum Trachit bei Einsenbach nächst Schemnitz. Föld. Közl, 1879, pag. 452.

(4) Fr. Schafarzik. Die Pyroxen-Andesite des Cserhat, 1890—1895.

(5) J. Szádeczky. Op. cit., Földt. Közl, 1897, pag. 351 și 385.

(6) Depozitele cretacice de la Glodu. Buletinul No. 1 1898.

a arătat deja că cutele șisturilor cristaline sunt mai tinere de cât cretacicul superior. Dacă cercetări mai amănunțite asupra tufului trachitic de pe Délul Glodului vor dovedi că straturile acestui tuf au luat parte la cutarea șisturilor cristaline, peste care se rađimă, atunci resultă conlusiunea că ridicarea masei cristaline a avut loc după erupțiunea trachiturilor, decă cu cea mai mare probabilitate deja în miocen.

Inaite de a sfiři aceste considerații asupra tufurilor trachitice țin să atrag atențiunea celor competenți asupra faptului de importanță practică, că în Ungaria rhiolitele 'și găsesc întrebuițarea în industria ceramică. L. Petrik (1) studiază mai de aprópă acéstă cestiune. Acelaș lucru s'ar putea face cred și cu tufurile trachitice din colțul Moldovei, cu atât mai mult că aceste tufuri sunt curat feldspathice, fără quarz și feldspathul e în mare parte transformat în kaolin.

Succesiunea rocelor eruptive în colțul Moldovei.

Din studiile de până acum asupra rocelor terțiare din colțul Moldovei, ar resulta succesiunea următoare în erupțiunea diferitelor tipuri:

- | | |
|--|-----------------------|
| 1. Trachit cu biotit. | |
| 2. Andesit cu amfibol. | |
| 3. Andesit cu amfibol,
Augit și hipersthen. | } Tip amestecat. |
| 4. Andesit cu augit și
hipersthen. | |
| 5. Andesit cu augit. | } Andesit cu pyroxen. |

În studiul asupra rocelor din Călimani am arătat că andesitul cu augit se presintă singur în părțile superioare ale masei eruptive ca d. e. pe Călimani-Ciribuc și vârful Pietrelor roșii; andesitul cu augit și olivin de pe Haita și Panac e posibil să fie o intrusiune în tipul mai vechi cu augit și hipersthen; dacă mai adăogăm faptul că în părțile mai superioare ale masei eruptive augitul predomină asupra hipersthenului, resultă cu multă probabilitate că andesitul cu augitul represintă cursul cel mai superior de lavă al acoperișului andesitic. Andesitul cu augit și hipersthen represintă necontestat tipul cel mai răspândit în Călimani. În părțile inferioare ale masei ca d. e., pe piriul Călimănel și în partea inferioară a Deluganului, ambele elemente piroxenice augitul și hipersthenul se par a fi represintate în câtime egală. Asupra tipului amestecat andesit cu amphibol, augit și hipersthen, pe care

(1) L. Petric. Ueber ungar. Porcellanerden, mit besonderer Berücksichtigung der Rhiolith-Kaoline.

Ueber die Verwendbarkeit der Rhyolithe für die Zwecke der keramischen Industrie.

Der Hollóházaer (Radványer) Rhiolith-Kaolin F. Kilian's Universitäts Buchhandlung. Budapest.

l'am descris de pe pîrîul Bucciniș (No. 10—12 și 14) am arătat că se presintă la partea inferioară a andesitului cu augit și hipersthen din piciorul Buccişului. Amfibolul, care se presintă în acest tip, nu este nici odată bine conservat ci mai tot-deauna în fragmente încorjurate de o margine neagră de resorptiune magmatică; din contră augitul și hiperstemul sunt bine conservate și clar mărginite cristalografic. Aceste două din urmă minerale sunt deci elementele esențiale ale rocii, pe când amfibolul represintă orecum un element străin, un rest nedistrus cu totul al unui mineral cădut în magma andesetică piroxenică. Este întrebarea de unde provine acest element amfibolic care nu se presintă normal în andesiturile piroxenice?

J. Szabó (1) explică aceste tipuri amestecate în chipul următor, restrîngîndu-ne la cazul nostru: andesitul piroxenic reprezentând un product de erupțiune mai tîner de cît andesitul amfibolic, a trebuit să vie de la adîncimi mai mari și să străbată andesitul amfibolic luând în magma sa unele din elementele acestuia. Acțiunea chimică a lavei piroxenice ferbinte asupra amfibolului ni se arată tocmai în marginea opacă care înconjură cristalele de hornblendă. Cum vedem, avem de a face aici cu un *fenomen de contact regional*, între două tipuri de roci eruptive: unul mai vechi și altul mai nou, care străbate pe cel întăi.

Se înțelege că mijlocul cel mai sigur pentru constatarea acestor fenomene este numai observarea amănunțită pe teren a raporturilor geologice, sub care se presintă cele două tipuri de roci. În excursiunea pe care am făcut-o mai mult în fugă pe pîrîul Bucciniș, n'am întălnit andesit cu amfibol curat. Prezența *tipului amestecat* (amfibolandesit + piroxen andesit = amfibol-augit-hipersthen andesit după Szabó) implică însă dedesubtu orî în vecinătatea acestui tip existența andesitului cu amfibol ca a unui acoperiș andesitic mai vechi pe care a trebuit să-l străbată lava piroxenică.

Dacă cercetări mai amănunțite vor dovedi acest fapt, atînci am putea să vedem într'însele o confirmare a teoriei lui Szabó.

Ne rămâne acum membrul cel mai vechi a andesiturilor adică tipul andesitului cu amfibol.

Existența acestui tip în partea moldovenescă a Călimanilor este de-o-camdată hipotetică. Roca pe care am descris-o de pe cîma dintre triplex confinium și m-tele Lucaciu sub numele de andesit cu hornblend propilitic (No. 22) nu represintă tipul normal al unui andesit cu amfibol. Prezența andesitului cu amfibol normal, în Călimani și chiar în părțile apropiate de granița romănescă, este indiscutabilă. Din literatura dată în studiul asupra Călimanilor am vădut că *Prîmics* 'l descrie la Strîmba, Henyul și pîrîul Tiha. V. Hansel îl descrie în Bucovina în valea Negrei și a Dornei. Întru cît se atinge de vîrsta relativă a acestui tip, Herbach, Szabó etc., îl consideră

(1) J. Szabó. Typenvermengung in der Donau-Trachyt gruppe. Földtani Közlöny 1892 pag. 223.

ca tot-deauna mai vechiū de cât andesitul piroxenic. În Maramureș în valea Iza, J. Böckh îl menționează *împreună cu tipul amestecat*. În cărțile clasice a lui Rosenbusch și Zirkel, găsim aceeași idee, adică că andesitul cu amfibol reprezintă un tip mai vechiū de cât andesitul piroxenic.

Ceea-ce încă e de remarcat în privinta maselor andesitice din colțul Moldovei este *lipsa de tufuri andesitice*, adică de proiecțiuni vulcanice, care să stea în legătură genetică cu erupțiunea lavelor andesitice.

Acastă lipsă nu se pôte atribui la o disparițiune posterioară a acestor tufuri prin acțiunea de transport a apelor, căci tufurile trachitice mult mai vechi, le vedem conservate în această regiune. Faptul nu este decî întîmî plător, ci stă în legătură cu ideea ce am rostit-o în studiul asupra Călimanilor, adică că: *în masele andesitice din Călimani, avem de a face cu erupțiuni ori curgeri aprobe numai de lavă (lava eruption) după tipul vulcanilor din Hawaii*.

Sfîrșind această încercare spre o lucrare științifică, am o plăcută datorie de a exprima și aici simțirile mele de recunoștință d-lui d-r *A. Pelikan*, șeful lucrărilor în Institutul de Mineralogie și petrografie a Universității din Viena, pentru amabilitatea fără sémân ce a avut de a mă ajuta cu solidele sale cunoștințe în determinarea rocilor.

Viena, 31 Martie 1898.

ZEICHEN-LISTE

FÜR

Die Errichtung eines Denkmals für August Kekulé in Bonn.

Dr. C. Istrati profesor Universitar	20	leī
General G. Mano	20	»
D. Negreanu profesor Universitar.	10	»
Dr. Obregia » »	10	»
St. Minovici » »	5	»
A. O. Saligny prof. la Sc. de poduri și sosele	10	»
Dr. N. Leon profesor Universitar	5	»
Hențiescu farmacist	5	»
Dr. Gr. Antipa	5	»
I. Petricu profesor Universitar	5	»
L. Mrazec » »	5	»
Total		100 »

E R A T A

A se citi la pag. 127 linia 22, *magnetisare* (aimantation) în loc de *alimentațiune*.